資料3-2

志賀原子力発電所2号炉 敷地周辺の地質・地質構造について

補足資料 (敷地近傍の断層の評価)

2023年10月6日 北陸電力株式会社



Copyright 2023 Hokuriku Electric Power Co., Inc. All Rights Reserved.



	目	次	
<u>補足資料1.1-1</u>		<u>補足資料1. 4-2</u>	
能登半島の地質・地質構造に関する文献調査	•••••1.1-1- 1	能登半島西岸域の海岸地形	•••••1.4-2- 1
		(1)海岸地形調査	•••••1.4-2- 2
<u>補足資料1.1-2</u>		(2)完新世の海水準変動	•••••1.4-2- 12
航空レーザ計測仕様	•••••1.1-2- 1	<u>補足資料2. 2一1</u>	
<u>補足資料1.2-1</u>		福浦断層の地質調査データ	•••••2.2-1- 1
敷地前面調査海域の音響測深仕様	•••••1.2-1- 1	(1)福浦断層周辺 段丘面調査	•••••2.2-1- 2
		(2)大坪川ダム右岸周辺調査	•••••2.2–1– 97
<u>補足資料1.2-2</u>		(3)福浦断層 薄片観察	•••••2.2-1-113
音波探査航跡図	•••••1.2-2- 1	(4)FK-1孔, 大坪川ダム右岸トレンチ XRD分析	•••••2.2–1–143
		(5)大坪川ダム左岸 表土はぎ調査	•••••2.2-1-209
<u>補足資料1. 2-3</u>		(6)福浦断層以外の破砕部の連続性確認	•••••2.2–1–224
海域の地質層序について	•••••1.2-3- 1	(7)福浦港東部 表土はぎ調査	•••••2.2–1–274
(1)音波探査の記録パターンの特徴など	•••••1.2-3- 3	(8)福浦断層北端付近 XRD分析	•••••2.2–1–316
(2)文献との地層層序の対比	•••••1.2-3- 8	(9)県道福浦-中島線沿い河床地表踏査(既往調査)	•••••2.2–1–323
(3)堆積速度を用いた上部更新統基底の推定	•••••1.2-3- 11	(10)赤住東部 表土はぎ調査	•••••2.2–1–326
(4)海底試料採取	•••••1.2–3– 18	(11)福浦断層周辺に認められる谷地形 表土はぎ調査	•••••2.2–1–350
(5)海上及び陸上ボーリング調査	•••••1.2-3-21	(12)能登半島周辺に分布する断層の地下深部における傾斜角	•••••2.2–1–363
(6)陸上ボーリング調査 火山灰分析結果	•••••1.2-3-28		
(7)敷地前面調査海域の地質層序の年代評価の一部変員	更の経緯・・・・1.2-3-37	<u>補足資料2. 2-2</u>	

<u>補足資料1.4-1</u>

能登半島の段丘面調査	•••••1.4–1– 1
(1)中位段丘 I 面 旧汀線高度調査	•••••1.4-1- 2
(2)能登半島西岸の段丘面高度分布に関する検討	•••••1.4–1– 24
(3)能登半島の段丘面高度分布と地質構造等との関係	•••••1.4–1– 34

断層oの地質調査データ	•••••2.2-2- 1
(1)大坪川ダム基礎掘削面スケッチ	•••••2.2-2- 2
(2)断層o周辺 旧汀線高度調査	•••••2.2–2– 5
(3)断層o周辺 地形断面	•••••2.2-2-29
(4)分析結果(XRD分析, EPMA分析)	•••••2.2-2-40
(5)断層o 薄片観察	•••••2.2–2– 48
(6)断層o以外の破砕部の連続性確認	•••••2.2–2– 91
(7)断層o南方延長 表土はぎ調査(ルートマップJ)	•••••2.2–2–101

<u>補足資料2. 2-3</u>

敷地近傍のその他の断層等の地質調査データ	•••••2.2-3- 1
(1)長田付近の断層 表土はぎ調査	•••••2.2-3-2
(2)和光台南の断層 地表踏査	•••••2.2-3-12
(3)和光台南の断層周辺 段丘面調査	•••••2.2–3– 15
(4)高ツボリ山北西方 I リニアメント 表土はぎ調査	•••••2.2–3– 25
(5)高ツボリ山北西方Ⅱリニアメント周辺 段丘面調査	•••••2.2-3-29
(6)高ツボリ山東方リニアメント周辺 段丘面調査	•••••2.2–3– 37

<u>補足資料2. 4-1</u>

富来川南岸断層の地質調査データ	•••••2.4–1– 1
(1)東小室西方 トレンチ調査	•••••2.4-1- 2
(2)富来川南岸断層周辺の中位段丘面調査	•••••2.4-1- 6
(3)富来川南岸断層南西方の地形面調査	•••••2.4–1– 13
(4)富来川南岸断層南方の高位段丘面調査	•••••2.4–1–105
(5)富来川南岸断層北方の高位段丘面調査	•••••2.4-1-112
(6)富来川南岸断層北東方の地質調査	•••••2.4–1–118

参考文献

・・・・・補参- 1

目 次

補足資料1.1-1

能登半島の地質・地質構造に関する文献調査

能登半島周辺海域の地質分布





凡例 Legend

能登半島西方海底地質図凡例(岡村, 2007a)

能登半島東方海底地質図凡例(岡村, 2002)



能登半島北部域海陸シームレス地質図(井上ほか, 2010)(凡例は次頁)

能登半島北部域海陸の地質分布 - 凡例・層序対比図-

れている。

海域 Offshore 地質図(シームレス版)凡例 2007及び2008年詳細海底地質調査範囲 詳細海底地質調査範囲 実在正断層 (点線は伏在) 能登半島周辺海底地質図 Legend of geological map (seamless version) Detailed geological survey area Confirmed normal fault, dotted where concealed Detailed geological survey area Marine Geological map in 2007 and 2008 陸域 On-land 推定正断層(点線は伏在) 完新世堆積物 around Noto Peninsula H lolocene deposits rred normal fault, dotted where concealed チャネル<mark>堆積物</mark> Channel deposits 完新世堆積物 Holocene deposits C X 実在活撓曲軸(点線は伏在) 後期更新世堆積物 Ma 鲜新世~更新世堆積物 tive flexure, dotted where concealed Pleistocene deposits 更新世堆積物 毎底谷壁上端 P Pliocene to 宝在活道新聞(占線は伏在) Na Pleistocene deposits Upper boundary of canyon wall Pleistocene deposits 鲜新世~更新世堆積物 Confirmed active reverse fault, dotted where concealed 鮮新世堆積岩類 uW PI Pliocene to 実在逆断層 (点線は伏在) 推定活逆断層 (点線は伏在) Pliocene sedimentary rocks W Pleistocene deposits Confirmed reverse fault, dotted where concealed inferred active reverse fault, dotted where concealed 中新世堆積岩類 М 中新世進糧岩類 中新世堆積岩類 Miocene sedimentary rocks 実在背斜軸 (点線は伏在) Miocene sedimentary rocks N 推定逆断層 (点線は伏在) Miocene sedimentary rocks Confirmed anticlinal axis, dotted where concealed Inferred reverse fault, dotted where concealed ジュラ紀 · 後期中新世火成岩類 B 中新世火成岩類 中新世火成岩類 Jurassic to Early Miocene igneous rocks 向斜軸 (点線は伏在) B 擦曲軸(点線は伏在) В Miocene igneous rocks Miocene igneous rocks nclinal axis, dotted where concealed Flexure, dotted where concealed 能登半島北部域海陸シームレス地質図凡例(井上ほか, 2010) 系 統(陸域) Stratigraphy (Land) 地 質 地 質 系 統 (海 域) Stratigraphy (Marine) 年代 地質時代 20万分の1地質図 Marine geological map(1:200,000) ×10 能登半島北部 構造運動 能登半島東方 詳細海底地質調査範囲 能登台地 富山トラフ 万年 七ツ島 Northern part of Noto Peninsula Geologic Time (岡村, 2002; 2007a) (岡村, 2002) Tectonic movement (岡村, 2002) Age Scale Nanatsujima ls. 西南部 Detailed geological survey area 北東部 Noto Platau East of Noto Peninsula Toyama Trough in 2007 and 2008 southwest northeast (Ma) (Okamura, 2002 and 2007a) (Okamura, 2002) (Okamura, 2002) 完新世 門前沖層H 海岸砂丘 沖積平野及び海岸平野堆積物 Holocen Monzen-oki Formation а 0.01 Alluvial plain and coastal plain deposi 海浜堆積物 町野沖層 Ma 更 Sand dune and beach deposits Lower terrace t 低位段丘堆積物 後 Machino-oki tenosits tm3 新 Formation K 富山湾層群 期 Middle terrace tm2 deposits 中位段丘堆積物 Toyamawan NNE-SSW~ Late ns 11 tmi 飯田沖層群 0.13 -輪島沖層群上部 Group ENE-WSW系 中 bas th₃₄ Higher terrace deposits lida-oki 高位段丘堆積物 逆断層群の形成 upper part of 輪島沖層群 期 th12 Т karc Group Wajima-oki Group Mid NNE-SSW to Wajima-oki 七尾沖層群 王 0.77 最高位段丘堆積物 Highest terrace tho Ouate 前 ENE-WSW uW Group Nanao-oki *: 新第三紀/第四紀境界の 期 trending bac reverse faulting 背弧堆積盆短縮 Group 1.8 (Earl) 年代は, IUGS (国際地質) W the W 輪島沖層群下部 Sakiyama 00000 鮮新世 崎山層 Sa 科学連合)の年代層序表 Formation of lower part of Na 上越沖層群 において2.58Maに改訂さ liocen Akasaki Wajima-oki Group 赤崎層 Ak Shortening Formation Joetsu-oki 5.3 -IW Group 1 後 ^{羔响} 火山岩類 Ku 4 期 飯塚層Iz Kurosaki 粟蔵層 Aw Volcanic Rocks Late lizuka Foramtion ENE-WSW~ 南志見沖層群 南志見沖層群 Awagura 珠洲沖層群 11.2 Formation E-W系 輪島崎層W Najimi-oki Najimi-oki Group 中 Suzu-oki 新 逆断層群の形成 1 Wajimazaki Formation 法住寺層Hc Hojuji Formation Group Group ENE-WSW to E-W N 七ツ島 (海緑石層) N 火山岩類 Nanatsujima Volcanic Rocks N 期 飯田層ld 世 trending 東印内層H ns lida Formation reverse faulting Higash-innai Formation 道下層 Do Mid basi Nv Douge Formation -karc 16.4 -宝立山層 5D 音響基盤 前 積盆拡大· 音響基盤 0 別所岳 Horvuzan Formation 繩又層 Nw 安山岩類 Be 馬緤層 ENE-WSW系 正断層群の形成 業 f Dac-期 M Goroku Z Acoustic 神和住層 Besshodake Formation Nawamata Formation Acoustic basement Eart Andesites Ka basement 合鹿層 Kamiwazumi 23.8. 古第 Formation 大福寺層 D Matsunagi B trending B 漸新世 Daifukuji Formation Formation Bu 高洲山層 normal faulting 1 Konosuyama Formation 忍閃緑岩 Sd Doen 33.7 Shinobu Diorite 始新世 (55) N.S. 暁新世 伸張方向 暁新世-始新世火山岩類 V 65.0 Direction of extention 白亜紀 Paleocene to Eocene volcanic rocks 44.3 • 短縮方向 飛騨帯花崗岩類 G ジュラ紀 Direction of shortening (Jurassic) Hida Belt Granites with Hida Metamorphic Rocks

能登半島北部海陸層序対比図(井上ほか,2010)

第1009回審查会合 机上配布資料1

P.1.1-1-5 再掲



能登半島東部域海陸の地質分布



20万分の1地質図幅「富山」(第2版)(竹内ほか, 2023)(凡例は次頁)

令和5年7月21日発行

能登半島東部域海陸の地質分布 -凡例①-



能登半島東部域海陸の地質分布 -凡例2-

<飛騨山脈> <Hida Mountain Range>

i i	(1911年線田山協協健務額		-	95.85		동 동		<飛驒帯 (Hida Belt)>									
		当 E	1911 Hiedayama Debris Avala	inche Deposits	Vd	Debris		単同語			8		List	珪長質変成岩類(石英・長石)	に富む黒雲(约 因石片麻	启, 角贯石黑	雲母片麻羊	岩など)
		光器 Holo		新期白馬大池火山噴出物(1.2万年前以新) Younger Shirouma-Oike Volcanic Products (after 12 ka)	Svh	安山岩~デイサイト絡岩及び火砕後堆積物 Andesite to dacite lava and pyroclastic flow deposits				飛驒変成岩類			Hat	Felsic metamorphic rocks hornblende-biotite gneiss a 苦鉄質変成岩類(角閃岩及	(quartz-fel and others) にび角閃石	ispar-rich b こ富む黒雲(lotite-hornb 计角閃石片I	olende gn 年岩)	eiss,
		中間~後期更新世 Middle to Late Pleistocene	自馬大池火山噴出物 Shimuma Oika Valcania	新期白馬大池火山噴田物(17-7万年前) Younger Shirouma-Oike Volcanic Products (170-70 ka)	Svi	安山岩~デイサイト衛岩及び火砕岩 Andesite to dacite lava and pyroclastic rocks				Hida Metamorphic Rocks			Hdl	Mafic metamorphic rocks (biotite-hornblende gneiss) 石灰質変成岩類 (結晶質石	amphibolit i灰岩及び	e and hornt 后灰珪質片の	lende-rich 兼岩)		
	Spq 문 tternary	中開更新世 Middle Pleistocene	Products	旧期日為ス預火田項出朝(60-50万年前) Older Shirouma-Oike Volcanic Products (600-500 ka) 田期白馬(土油水山南紀体(80564)	Svm	安山影響岩及び大野岩 Andesite lava and pyroclastic rocks					S.		Ums	田田市の市内市市の市内市になった。 田田市の市内市市での市内市市市市市市市市市市市市市市市市市市市市市市市市市市市市					neiss)
	a a	2		Older Shirouma-Oike Volcanic Products (ca. 800 ka)	Sva	女田岩田岩 (文 の 知) Andesite lava and pyroclastic rocks				宇奈月変成岩類 Unazuki Metamorphic Rocks				了反對片岩	and many.	Arust			
		更新批 eistocen		黑總川花崗岩 Kurobegawa Granite	Gito	(一部既状) 編〜中粒黒黒母花崗岩(多数の苫鉄質マグマ起源包有岩を含む) (Partly porphyritic) Fine- to medium-grained biotite granite including many magmatic mafic enclaves		l l		<飛驒外縁帯 (Hida Gaien B	elt)>		Umi	Calcareous schist					
At soile		間面を	鎗ヶ岳火山岩類 Jiigatake Volcanic Rocks		Vj	普通角閃石安山岩溶岩,流紋岩溶岩,溶結凝灰岩 Hornblende andesite lava, rhyolite lava and welded tuff		[~ 5 [Č.		Sht	珪長質凝灰角礫岩及び凝結	天岩 (砂岩,	泥岩及び月	±質泥岩を(半う)	
新生 Ceno		ä	岩敷山溶結凝灰岩 Iwatakeyama Welded Tuff		lw	黒雲母デイサイト 凝灰岩 Biotite dacite tuff		ベルム権 e Permi		白馬岳層及び小滝層 Shirournadake Formation			Shb	yeisic tuli breccia and tuli y 玄武岩塊状溶岩。枕状溶液 Basalt massive lava, pillow	小th sandsto 普及び大山 lava and v	ne, mudstor 角礫岩 olcanic brec	e and sauced	ous mudso	one
	ſ	a a		棒平閃緑岩。篇又花園岩、十字映閃緑岩。 名剣閃緑岩、蓬華岳花崗閃緑岩など Keyakidaira Diorite, Nekomata Granite,	Gnk	総一中粒黒雲母花崗岩及び黒雲母普通角閃石花崗閃緑岩~トーナル岩 Fine- to medium-grained biolite granite and biolite-homblende granodiorite to tonalite		朝中 的idb		and Kotaki Formation	5		Shi	石灰岩 Limestone					
		鮮新 Plioce		Jujkýo Diorite, Meiken Diorite, Rengedake Granodiorite and their equivalents 志合谷花崗閃緑岩、大黒閃緑岩、乗帳沢閃緑岩など Shiaidani Granodicite, Daikoku Diorite	Gsi	中~和較普通角因石畫雲母花被閃緑岩。屬粒普通角因石墨雲母花織因緑岩~ 下一上光常。普通因因石含有圖。中粒粒普通角层石墨雲母因最岩など Medium, ta consectation thromber doubtile standing for standard		유희		<秋吉帝 (Akiyoshi Belt)>	·		Hms	移着及び砂岩泥岩互層(一部礫岩を伴う) Sandstone and alternation of sandstone and mudstone with over				onglomer	erate
新第三元 新第三元	第三紀 ogene	,		Norikurasawa Diorite and their equivalents 安山岩岩脈		homblende-biotite granedionite to tomalize, fine- to medium-grained homblende-bearing orthogyrosene-clinopyrosene-biotite diorite and others 中約時石音造角閃石安山岩、普通角閃石黒雷母安山岩など		RAULA Be Perm		姫川コンブレックス Himekawa Complex			Hmm	記録(建長質及び建質凝灰岩を伴う) Mudstone with felic and silicit tuff					
	an Ne			Andesite dikes 内蔵助花園岩 Kuranosuke Granite	Gkn	Clinopyroxene-hornblende andesite, hornblende-biotite andesite and others 新秋川豊荷花崗岩 Pornblyritic biotite granite		a Mide			8		Hmc	チャート、珪長質凝灰岩線 Chert and alternation of fe	2岩互層 (? lsic tuff an	記岩を伴う) d mudstone	with mudst	one	
		新世 ocene		唐松沢斑れい岩 Karamatsuzawa Gabbro	Gkm	普通角閃石単斜摩石はんれい岩 Homblende-clinawrovene sabbro		記 本記 miam		青海コンプレックス	青海石! Omi Lin	火岩 nestone	Omi	石灰岩 Limestone					
	~	+ W		建長岩岩株及び岩脈 Felsic stocks and dikes	F	Firsting Contracting and First State Sta	i生代 eozoic	成立 Sarbon De Pere		Omi Complex	2		Omb	玄武岩 (溶岩及び凝灰岩) Basalt lava and tuff					
- 1	第三条 Data to			石板層及び烏帽子山層 Ishizaka and Eboshiyama formations	lz	流紋岩火山溶結礫凝灰岩 (溶岩及び礫岩を伴う) Rhyolite lapilli tuff (mostly welded) with rhyolite lava with conglomerate	TU Z	1		< automotion (Marzuru Bert)>	8		Mub	角礫岩、砂岩及び泥岩	2000 S S				
- j	配~古 etacec eogen			有明花崗岩 Ariake Granite	Gar	1 和粒風雲母花崗岩~普通角閃石風雲母花崗岩及び細~中粒優白質風雲母花崗岩 Coarse-grained biotite granite to hornblende-biotite granite		中期ペルム紀 Middle		虫川層 Mushikawa Formation				Breccia, sandstone and ma 記号 (石雪砂岩を挟む)	dstone				
1	頭ちま		太美山層群		Ft	and fine- to medium-grained leucocratic biotite granite 该教岩溶岩及び容結火山磯凝灰岩		Permian シルル紀~		l.		K.		Mudstone with lithic sands	tone	2012/01/01/01	2111		
- í			Futomiyama Group	北又公卜→ +北型為7《書遍花園型		Rhyolite lava and welded lapilli tuff		ペルム紀 Silurian to		琴沢火成岩類 Kotozawa Igneous Rocks			Kai	玄武岩, ドレライト, 斑枝 Basalt, dolerite, gabbro an	1い岩及び d metagabl	変成現れい xro	借		
	白色茶 ate ate			Kitamatadani Tonalite and Omi Granite	Gkt	Gkt Medium-grained hornblende-biotite tonalite to granodiorite and medium- to coarse-grained muscovite-biotite granite		時代未詳 Unknown age		倉谷変成岩類 Kuratani Metamorphic Rocks			Kum	一門囚石庁着(黒雲母庁着、 黒雲母トーナル岩及び黒当 Amphibole schist with biol	普通角闪在 是母石英因 tite schist	1規打い石。 緑岩を伴う hornblende	j gabbro		
	夏二号 図 5 (前期白亜紀二)			親不知解及び一本松山層 Oyashirazu and Ipponmatsuyama formations	Oy	安山岩〜デイサイト溶岩及び火山酔肩岩 Andesite to dacite lava and volcaniclastic rocks		後期デポン紀~ 前期ペルム紀 Late Devorian to Early Permian		<運華帯 (Renge Belt)> 連章変成岩類 Renge Metamorphic Rocks <大江山帯 (Oeyama Belt)>		Rm		biotite tonalite and biotite 泥質片岩及び苦鉄質片岩	quartz dios (建質片岩	ite と石灰質片i	書を伴う)		
後期白垂紀 Early to Late Cretaceous	後期日亜紀 Early to Late Cretaceous			Shiritakayama, Uchiyama and Akahage- yama formations	Srt Sand volca	ゆ 近次 い 報告 (文) 川 右次 () 川 (A () () () () () () () () ()					i.			Pende senist and mane senist with sinceous senist and carcareous sen		st			
	eite Suos		8	デイサイト岩脈 Dacite dike	Dg	Dg ざくろ石含有黒雲母普通角閃石デイサイト Garnet-bearing biotite-hornblende dacite Tkb 細~中磯磯沿及び中~極粗粒砂岩 Granule to pebble conglomerate and medium- to very coarse-grained sandstone		シルル紀~石炭紀 Silurian to Carboniferous 約時かったこれにアド(変成岩類 Metamorphic rocks 和关系前型約		Oem		角肉岩、さくろ石角肉岩及び変成強石い岩 Amphihoolite,gamet amphiholite and metagabbro 蛇軟岩及び変成かんらん岩 (角肉岩、変成無石い岩) パオロ爆石岩 ロジン袋及代車長安たどの完建を会わ)					
	開白 拒杀 Early etaceou		手取腳群	黑菱山廟 Kurobishiyama Formation	Tkb			Neoproterozoic to Cambrian		Ultramafic rocks	इस्ट्रम् रहेम ramafic rocks		- 44	Serpentinite and metaperi metagabbro, jadeitite, rodi	dotite with ngite and i	amphibolite dbitite bloc	ks		
	名 0		Tetori Group	水上谷丽 Mizukamidani Formation	Tmk	砂岩、磯岩及び黒色泥岩 (縦灰質泥岩及び縦灰質砂岩を挟む) Sandstone, congiomerate and mudstone with tuffaceous mudstone and				海域 Offshore	101210		13V						
	前期ジュラ紀~		未区分中生界		Mu	tuffaceous'sandstone 礫岩,砂岩及び泥岩		2		チャネル及び扇状地性三角州 Channel and fandelta deposit	(地和中的 L		Cf	】粘土、シルト、砂及び麋 Clay, silt, sand and gravel					
	Early Jurassic to Cretaceous		Undivided Mesozoic strata	(大遼谷圓		Conglomerate, sandstone and mudstone 源岩 - 砂岩及び織岩 (源岩に石沢雪コンクリーションを伴う)		Sparke.	11	富山湾廢群 Toyamawan Group			Т	】粘土、シルト、砂及び礫 Clay, silt, sand and gravel					
				Otakidani Formation 程谷曆	Kot	Mudstone, sandstone and conglomerate (mudstone includes calcareous concretion) 砂岩泥岩石质		5 B	佳~ 更新 ocene to ocene	飯田沖發群 lida-oki Group			1] 泥岩 Mudstone					
				Shinatani Formation	156411	Alternating beds of sandstone and mudstone 報告(除答及75時間本低為)		710	間中第日 Die Mi	七尾沖層群 Nanao-oki Group			N	泥岩 Mudstone					
			来馬履群	Teradani Formation	Ktr	Mudstone with sandstone and conglomerate		第三条 offenee	12 12	上越沖層群 Joetsu-oki Group			J	泥岩 Mudstone					
	교응		Kuruma Group		King	混岩.砂岩.砂岩泥岩互層及び礫岩(最下部に珪長質凝灰岩を伴う) Mudstone, sandstone, alternating beds of sandstone and mudstone and		論ズ		珠洲沖層群		So	建藻質泥岩						
	는 고 가 이 Annas				Kkt	conglomerate with felsic tuff in the lowest part 距岩及び砂岩 (織岩及び由長質義沢岩を伴う) Mudstone and sandstone with conglomerate and felsic tuff			中新使 Miocen	Suzu-oki Group 音響基盤 Acoustic basement			Bs	Diatomaceous mudstone 火成岩類及び粗粒堆積岩が Igneous rock. coarse-grain	えど ed sedime	ats and the	others		
	德國			漏斗谷層及び蒲原沢層 Jogodani and Gamaharazawa formations	K	練習、砂岩及び泥岩 Conglomerate, sandstone and mudstone			,				174						
井生代 esozoic			· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	勞太藏谷石英閃緑岩 Yatazodani Quartz Diorite	Gy	中枢石美閃緑岩 (多数の変成岩積暖岩を包有し、一部でミグマタイト化が認められる Medium-grained quartz diorite including many magnatic mafic enclaves and pardy suffered from mignatization 特徴の間四方で本図目線型				確認所證 Confirmed fault 伏在確認所層 Concealed confirmed fault	認防礙 onfirmed fault 在確認新國 Ar確認新國			ーゲー異常) ed on the d density					
~ >			Hida Yonger Granites	毛勝岳花崗岩	Gkc	Hornblende quartz diorite 相較黑雲母花崗岩~石英閃緑岩				確認正新層 Confirmed normal fault		H 高重力域 Area of higher gravity	o nungais	L 低重力域 Area of lower gravi	ity				
	l			Kekachidake Granite		Coarse-grained biotite granite to quartz diorite			*	確認音斜 Confirmed anticline	Δ	就產地 Locality of minoral deposite	×	稼行鉱山 Working mine					
				Hayatsukigawa Granite	Gh	Medium-grained biotite granite to granodiorite			Y	確認向斜	,	稼行採石場	~	体施止鉱山					
				眼球状花崗岩マイロナイト Augen granite mylonite	Mya	戦球状 (カリ長石ボーフィロクラスト) 花崗岩マイロナイト Augen (potassium feldspar porphyroclast) granite mylonite			1	Confirmed syncline 確認活逆断層	ŕ.	Working quarry	1 0	Closed mine	si	けい石	ls	石灰	石
			飛驒古期花崗岩類	Eboshiyama Mylonite	Mye	Granite mylonite			-	dommed active reverse faul 推定活逆断层		Gold ····································	Lead	· Phosphorus	100	Suica stor 海越石		75 B	asione E
			Hida Older Granites	舟川花崗岩及び負釣山花崗岩 Funakawa Granite and Oitsurushiyama Granite	Gfk	中粒黒雲母花崗岩及び優白質花崗岩(一部隔くマイロナイト化を受けている) Medium-granied biotite granite and leucocratic granite (partly weakly suffered from mylonitization) 開始し思想が思想(人の思想)			X	Inferred active reverse fault 確認活背斜 Confirmed active anticline		Ag _{Silver} Zn Cu 剣 Mn	Zinc マンガン Mandance	Jd Jade is 硫化铁鉱	gi . cl	Glauconit 粘土 Clay	е С 1	Coal 重获	ł.
				Unazuki Granite	ERID	Coarse-grained biotite granite (partly weakly suffered from mylonitization)			V	確認活向斜	A	休廃止ガス井	1	油微	24	1	泉	subto	
	당성		5	音谷斑れい岩 Otodani Gabbro	Gbo	編ー中校普通角閃石変れい岩(一部弱くマイロナイト化を受けている) Fine_to medium-grained hornblende gabbro			~	Confirmed active syncline	0	Closed gas well	0	Oil seep		- H	st spring		
	三番 Thias		<飛驒帯 (Hida Belt)>			(barrh meakh smilled from unionreagion)											1.	1-'	1-9



第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.1-1-8 再掲

能登半島の段丘面分布図(太田・国土地理院地理調査部, 1997)



能登半島の段丘面分布図(小池・町田, 2001)

第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.1-1-9 再掲



能登半島周辺の重力異常





能登半島の活断層(加藤・杉山, 1985:50万分の1活構造図「金沢」)



第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.1-1-12 再掲

能登半島の活断層(池田ほか,2002:第四紀逆断層アトラス)



能登半島の活断層(杉戸・堤, 2010:都市圏活断層図)



第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.1-1-14 一部修正

能登半島の活断層(産業技術総合研究所地質調査総合センター:活断層データベース)



1.1-1-17

■ 活動セグメント

能登半島周辺の活断層(産業技術総合研究所地質調査総合センター:活断層データベース)



━ 活動セグメント

^{1.1-1-18}

能登半島周辺の活断層(今泉ほか,2018:活断層詳細デジタルマップ[新編])



能登半島周辺の活断層(活断層研究会, 1991:新編 日本の活断層)



第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.1-1-15 再掲

能登半島の活断層(地震調査委員会, 2005: 邑知潟断層帯の長期評価)





補足資料1.1-2 航空レーザ計測仕様



航空レーザ計測仕様(野原ほか(2007)より一部抜粋)

項目	平均パラメータ
平均対地高度	1,200m
対地速度	65m/sec
レーザ照射頻度	70,000Hz
飛行コース間の距離	約385m
飛行コース間の計測幅の重複割合	35%
飛行直角方向の取得点間隔	約0.7m

1.1-2-2

補足資料1.2-1

敷地前面調査海域の音響測深仕様

敷地前面調査海域における音響測深

〇敷地前面調査海域において、当社及び他機関が実施した音響測深実施位置を示す。



調査機関		北陸電力		東京大学地震研究所	石 川 県	海上保安庁 海洋情報部	
調査年	1985年	,1987年	2006年	2007年	1996年, 1997年	2007年	
調本海域		敷地前面調査海 [」]	或	2007年能登半島地震 震源域周辺	敷地前面調査海域	2007年能登半島地震 震源域周辺	
泸 重/	沖合海域	沿岸海域	沿岸海域(一部沖合)	沖合海域	沿岸海域	沖合海域	
測深の種類	シングルビーム	シングルビーム	シングルビーム	シングルビーム	シングルビーム	マルチビーム (ビーム数126)	
最大可測深度	1,000m	120m	浅:125m 深:250m	浅:125m 深:250m	*	600m	
精度	± (0.1+水深× 1/1,000) m			± (0.03+水深× 1/1,000)m ^{± (0.05±水深×1/1,000)m} 南部海域: (0.03±水深×1/1,000)m		*	
周波数	28kHz 200kHz		200kHz	200kHz	200kHz	180kHz	
指向角	20°	6°	6°	6°	北部海域:3° 南部海域:6°	1.5° × 2.8°	

※:報告書に記載のない項目



- マルチビーム(海上保安庁海洋情報部:2007) シングルビーム(石川県:1996,1997)
- シングルビーム(東京大学地震研究所:2007)
- ― シングルビーム(北陸電力:1985,1987,2006)

補足資料1.2-2

音波探査航跡図



- ------ 調査測線(北陸電力:スパーカー·シングルチャンネル・約2450ジュール)
- 調査測線(北陸電力:スパーカー・シングルチャンネル・約360ジュール)
- -0-0-0- 調査測線(北陸電力:ブーマー·マルチチャンネル・約200ジュール)

第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.2-2-2 再掲

第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.2-2-3 再掲



→→→→→ 調査測線(東京大学地震研究所:エアガン・マルチチャンネル)

敷地前面調査海域の音波探査航跡図(他機関)

第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.2-2-4 再掲

能登町

左図拡大範囲

富山湾

射水市

滑」

音波探查航跡図(他機関 七尾湾調查海域)



補足資料1.2-3

海域の地質層序について

海域の地質層序について -年代評価の根拠データー

第1009回審査会合 資料1 P.305 再掲

〇海域の地質層序については、1号機及び2号機の設置許可申請以降も継続的に、音波探査、海上及び陸上ボーリング等を実施して年代評価の 確度を向上させており、過去の耐震安全性評価(2009.6)の審議にて、設置許可申請時における評価から浅部の年代評価を一部変更している。

【地質層序】

【地質層序の年代評価に係る根拠データ】

地質時代							音波探査の記録パターンの特徴など		 海水準変動曲線 との対応			惟積速度を用いた				명석고반영년고호
		i代	陸域の地質	海域の地		地質	敷地前面調査海域 敷地近傍海域 (補足資料1.2-3(1)) (補足資料1.2-3(1))				又献との地増 層序の対比 (補足資料1.2-3 (2))	上部更新統基底の 推定 (補足資料1.2-3(3))	海底試料採取 (<u>補足資料1.2-3</u> (4))	海エホーリンク 調査 (補足資料1.2-3 (5))	陸上ボーリング 調査 (<u>補足資料1.2-3</u> (6))	座域の地員との連 続性 (補足資料1.2-3 (5))
	完新世 		沖積層		A		・下位層上面を不整合に覆う。 ・水深約140m以浅の大陸棚のほ かって薄くなる楔状の地層である	面を不整合に覆う。)m以浅の大陸棚のほとんどの海域に分布し,沖合いに向 なる楔状の地層である。 ▲/B・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・		古 酸素同位体とそれ は 基づく海面変化 微 (m) 気 -100 -50 0 -50			BC247~AD1844 (貝等 ¹⁴ C年代値) (池原ほか, 2007)	760±40~ 9,920±40yBP (貝殻の ¹⁴ C年代値)	1,440±30~ 9,190±60yBP (木炭の ¹⁴ C年代値)	〕~ yBP ⊧代値〕
第		後期	段丘堆積層 ·高階層等		B ₁	Βıυ	・下位層上面を不整合に覆う。 ・大陸棚外縁部において、A層 に覆われるプログラデーショ ンパターンが認められる。 ・大陸棚外縁部において、B2層 のプログラデーションパター ンパターンパター	 ・海進期(オンラップパターン)の地層の直上に高海水準期(水平パターン)の地層を識別した。 B1u/B1L層境界は, MIS6 	0 1 二 第 第 二 2 二 第 篇 3 4 5 5 - 検 県 八 2 - 検 県 3 4 5 5 - 検 県 八 2 - 検 県 () 1 		÷/-	・AT層準の堆積 厚から求めた堆 積速度(片山・池 原,2001)を用い て,上部更新統 基底の位置を 定すると,層の内	22,000y.B.P 84,000y.B.P (貝化石ESR年代 値) 32,000y.B.P (木片 ¹⁴ C年代値)	 ・静穏な海底(高 海水準期)で堆 積したと推定さ れる極細粒砂 を確認した。 	_	
迎紀	更新世			В	B _{1L}	B _{1L}	びにオンテナン するパメンク が認められる。 B1L/B2層境界は, 海水準低T	の侵食面 の侵食面 − 11./B2層境界は、中期更新世における 海水準低下期の侵食面			第四紀		_	_	Kktテフラ (32~33万年前)	_
	L	中期	埴生階		I	B2	 ・下位層上面を不整合に覆う ・大陸棚外縁部においてプロ グラデーションパターンが認 められる。 		10 - 11 - 12 - 13 -			部にある。 ・第四系の堆積 厚(天然ガス鉱 業会・大陸棚石 油開発()、	_	-	_	
					Вз		・下位層上面を不整合に覆う。 –		20 -			1992)を用いて, 上部更新統基 底の位置を推定	_	_	_	
		前期	そので		C1		・下位層上面を不整合に覆う。	_	30 - a			すると, 同位置 はB₁層の内部に _{あろ}	_	_	_	
	鮮新	新世	小兄咱			C2	・下位層上面を不整合に覆う。		^ ¥ 新		主に 鮮新世		_	_	_	
新第三紀	中新	新世	音川階 東別所階 黒瀬谷階			D1	・下位層上面を不整合に覆う。	_	40 - 世 中 期		前期~ 後期中新世		_	-	_	
古先	第三 第三	記 記	岩稲階 楡原階 花崗岩・ 片麻岩等	D		D2	音響基盤	_	海水準 (小池·町E	変動曲線との対比 田(2001)を一部編集)	主に前期中新世の 堆積岩類等		_	_	_	海岸に露出する別所 岳安山岩類上面は D ₂ 層上面に連続する 。
(1) 音波探査の記録パターンの特徴など

音波探査の記録パターンの特徴など – 敷地前面調査海域(音響層序学的区分) –

第973回審査会合 資料2 P.220 一部修正

○敷地前面調査海域において, 音波探査の記録パターンから地層区分を行った。
○敷地前面調査海域の海底地質については, 音波探査の記録パターンにより上位からA層, B層, C層及びD層に区分した。
○B層, C層及びD層については, 記録パターンによってさらに細区分した(D₂層は音響基盤)。



音波探査の記録パターンの特徴など – 敷地前面調査海域(A層, B₁層, B₂層の年代) –

第973回審査会合 資料2 P.221 再掲

OA層は、水深約140m以浅の大陸棚のほとんどの海域に分布し、沖合に向かって薄くなる楔状の地層である。

OB₁層は、大陸棚外縁部において、A層に覆われるプログラデーションパターンが認められ、さらにB₂層のプログラデーションパターンにオンラップするパターンが認められる。B₂層は、大陸棚外縁部においてプログラデーションパターンが認められる。

〇海水準変動曲線を考慮すると、A/B₁層境界は最終氷期(MIS2)の侵食面、B₁/B₂層境界は中期更新世における海水準低下期の侵食面に対応すると評価した(MIS6 の侵食面に対応すると評価したB_{1U}/B_{1L}層境界の詳細については次々頁)。



音波探査の記録パターンの特徴など – 敷地近傍海域(B₁層の細区分) –

第973回審査会合 資料2 P.222 再掲

○敷地近傍海域を含む沿岸域で実施した高分解能音波探査記録から、B₁層について詳細に記録パターンの解析を行った。 ○高分解能な音波探査記録を丹念に解析し、敷地近傍の海域のB₁層を、記録パターンにより上部のB₁」層と下部のB₁」層に細区分した。

OB₁₀層には、海水準が安定した海底下で堆積したものと考えられる水平パターンが認められ、その直下に海進期の堆積物と考えられるオンラップパターンを識別した。

OB₁₁層の水平パターンを敷地近傍の海域のほぼ全域で確認した。



位置図

音波探査の記録パターンの特徴など – 敷地近傍海域(B₁₁層の年代)-

第973回審査会合 資料2 P.223 再掲

OB₁₁層, B₁₁層の記録パターンから年代評価を行った。

OB₁₀層下部の海進層は、標高約-25mまで分布することから、堆積時の海水準は標高約-25m以上であったと考えられる。

OB₁₀層上部の水平層は、ほぼ水平に堆積していることから、海進期以降、海水準が安定した高海水準下の静穏な海底[※]で堆積したものと考えられ、海進層が形成された海進期から高海水準期にかけて連続的に堆積したことが推定される。

O以上のことから、分布深度、記録パターンから推定される堆積構造、海水準変動曲線(小池・町田, 2001)を考慮すると、B_{1U}/B_{1L}層境界は、MIS6の侵食面に対比され、B_{1U}層をそれに続く最終間氷期の堆積物を含む地層と評価した。

※池原ほか(2007)によれば、海進面は水深約35m以浅で形成されることから、それに連続して形成された水平層が堆積した時期の水深は約35m以上であったものと考えられる。



(小池・町田(2001)に一部加筆)

(2) 文献との地層層序の対比

文献との地層層序の対比 一田中(1979)との対比-

〇音波探査の記録パターンにより区分したA層~D層の4層について、地質年代を確認するために、田中(1979)に示されている断面図と当社解析 測線との交点において地質層序の対比を行った。

〇対比の結果,当社のB層以浅は田中(1979)のe層,C層は田中(1979)のd層,D層は田中(1979)のc層以深に対比され、その地質時代は概ね 整合している。



断面対比位置図

1.2-3-9

文献との地層層序の対比 一岡村(2007a)との対比-

〇音波探査の記録パターンにより区分したA層~D層の4層について、地質年代を確認するために、岡村(2007a)に示されている断面図と当社解 析測線との交点において地質層序の対比を行った。

○当社のB層及びC₁層以浅は岡村(2007a)のt層, C₂層は岡村(2007a)のh層, D層は岡村(2007a)のk層以深に対比され, その地質年代は概ね整合している。



(3) 堆積速度を用いた上部更新統基底の推定

堆積速度を用いた上部更新統基底の推定 一検討結果-

第973回審査会合 資料2 P.226 再掲

OB1層及びB2層の年代については,音響層序学的区分や海底試料採取,海上・陸上ボーリングから, B1層は中期~後期更新世, B2層は中期更新世の地層と評価した。これらの年代の妥当性につ いて,文献の試錐データを基に,平均堆積速度を用いて確認した。

〇片山・池原(2001)による能登半島西方におけるAT(2.45万年前)以降の平均堆積速度(RC579:6.6cm/千年, RC580:2.2cm/千年)を基に上部更新統以浅の層厚を外挿し算出した。その結果,推 定した上部更新統以浅の層厚はそれぞれRC579:約8m, RC580:約3mとなり,その地点におけるB1/B2層境界までの層厚(RC579:約20~30m, RC580:約30m)より小さい。

○また, 天然ガス鉱業会・大陸棚石油開発協会(1992)の試錐データを用い, 更新統以浅の層厚(金沢沖:677m, 1-X:450m)を基に, 平均堆積速度(金沢沖:26.5cm/千年, 1-X:17.6cm/千年)を算出し, 上部更新統以浅の層厚を内挿し算出した。その結果, 推定した上部更新統以浅の層厚はそれぞれ金沢沖:約33m, 1-X:約22mとなり, その地点におけるB1/B2層境界までの層厚(金沢沖:約70m, 1-X:約45m)より小さい。

〇以上のことから、両文献の試錐データを基に算出した平均堆積速度は、文献及び地点によって違いがあるものの、それらから推定した上部更新統以浅の層厚は、いずれもそれぞれの地点での B1/B2層境界までの層厚より小さいことから、B1/B2層境界は少なくとも中期更新世であると判断し、音響層序学的区分等により評価したB1層及びB2層の年代と整合的であることを確認した。



堆積速度を用いた上部更新統基底の推定 一片山・池原(2001)による検討①-

第973回審査会合 資料2 P.227 再掲

〇片山・池原(2001)は, 能登半島西方において19地点で柱状採泥を行い, 4地点でテフラ層を確認し, ATを2.45万年前としてそれ以降の平均堆積 速度を求めると, RC579, RC580の2地点(当社音波探査測線付近に位置)では, それぞれ6.6cm/千年, 2.2cm/千年となるとしている。



堆積速度を用いた上部更新統基底の推定 一片山・池原(2001)による検討②-

第973回審査会合 資料2 P.228 再掲

ORC579地点において、片山・池原(2001)に示されている平均堆積速度(6.6cm/千年)を用いて、上部更新統以浅の層厚を外挿し算出すると、上 部更新統基底までの層厚は約8mとなり、RC579地点付近の音波探査から解析したB₁/B₂層境界までの層厚(約20~30m)より小さいことから、 B₁/B₂層の境界は少なくとも中期更新世であると判断した。



堆積速度を用いた上部更新統基底の推定 一片山・池原(2001)による検討③一

第973回審査会合 資料2 P.229 再掲

ORC580地点において、片山・池原(2001)に示されている平均堆積速度(2.2cm/千年)を用いて、上部更新統以浅の層厚を外挿し算出すると、上 部更新統基底までの層厚は約3mとなり、RC580地点付近の音波探査から解析したB₁/B₂層境界までの層厚(約30m)より小さいことから、B₁/B₂ 層の境界は少なくとも中期更新世であると判断した。



堆積速度を用いた上部更新統基底の推定 ー天然ガス鉱業会ほか(1992)による検討①-

第973回審査会合 資料2 P.230 再掲

○天然ガス鉱業会・大陸棚石油開発協会(1992)の基礎試錐「金沢沖」の更新統の層厚(677m)を基に、平均堆積速度(26.5cm/千年)を算出した。
○算出した平均堆積速度を用いて、上部更新統以浅の層厚を内挿し算出すると、上部更新統基底までの層厚は約33mとなり、基礎試錐「金沢沖」
付近の音波探査から解析したB₁/B₂層境界までの層厚(約70m)より小さいことから、B₁/B₂層の境界は少なくとも中期更新世であると判断した。





○ 海底ボーリング位置

右図記録範囲

基礎試錐「金沢沖」	層厚	備考
更新統の層厚から求めた 上部更新統基底まで	約33m	平均堆積速度(26.5cm/千年) 後期更新世(12.5万年前以降)
B1/B2層境界まで	約70m	



堆積速度を用いた上部更新統基底の推定 ー天然ガス鉱業会ほか(1992)による検討②-

第973回審査会合 資料2 P.231 再掲

○天然ガス鉱業会・大陸棚石油開発協会(1992)の金沢沖「1-X」の更新統の層厚(450m)を基に、平均堆積速度(17.6cm/千年)を算出した。
○算出した平均堆積速度を用いて、上部更新統以浅の層厚を内挿し算出すると、上部更新統基底までの層厚は約22mとなり、金沢沖「1-X」付近の音波探査から解析したB₁/B₂層境界までの層厚(約45m)より小さいことから、B₁/B₂層の境界は少なくとも中期更新世であると判断した。

1:15





⊖ 海底ボーリング位置

右図記録範囲

金沢沖「1-X」	層厚	備考
更新統の層厚から求めた 上部更新統基底まで	約22m	平均堆積速度(17.6cm/千年) 後期更新世(12.5万年前以降)
B1/B2層境界まで	約45m	



1.2-3-17

(4) 海底試料採取

海底試料採取①

第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.2-3-3 再掲

○敷地前面調査海域において、B₁層から採取した試料(貝化石、木片)を用いて年代測定(ESR法、¹⁴C法)を行った。
○その結果、貝化石のESR年代値として22,000y.B.P、84,000y.B.P、木片の¹⁴C年代値として32,000y.B.Pが得られた。



海底試料採取②



(5)海上及び陸上ボーリング調査

海上及び陸上ボーリング調査 -調査位置図-

○敷地近傍海域の地質の年代評価を目的として,海上ボーリング調査を実施した。
○さらに,陸域と海域の地質の関係を把握する目的として,沿岸域まで海域の堆積層が分布している高浜地区において陸上ボーリング調査を実施した。



第1009回審査会合 資料1 P.306 一部修正

第1009回審査会合 資料1 P.307 再掲

海上及び陸上ボーリング調査 – 海上ボーリング調査結果 –

○原子力安全・保安院によるNI-10BM測線上で海上ボーリング調査を実施した。 O柱状図と音波探査記録を対比すると、ユニットI(完新統)は、海域層序のA層に対比され、ユニットI(更新統)は、海域層序のB層に対比される。 Oまた、ユニットⅡのi層(MIS5eと推定)は海域層序のB_{1U}層、ii層は海域層序のB_{1L}層、iii・iv・v層は海域層序のB₂層にそれぞれ対比されるものと考えられる。 ○ユニット I 層に含まれる貝殻の¹⁴C年代値(760±40~9,920±40yBP)から,ユニット I 層は完新世の堆積物であると判断した。 ○ユニットⅡの i 層は、その分布深度や無層理のシルト分を含む極細粒砂が主体であることから、海水準が安定した静穏な海底で堆積したと考えられ、海水準変動曲 線を考慮し、下末吉期(MIS5e)の堆積物と推定した。



・○層~●層の場合は粒度の粗い方の凡例を使用している

第1009回審査会合 資料1 P.308 再掲

コア採取時に乱した区間

【海上ボーリング調査結果】

中和砂 腐植混じりシルト コア欠損区間及び 粘土・シルト 相粒砂と粘土 の薄互履 11 シルト質 ¹⁴C年代分析用 粗粒砂~梧粗粒砂 試料採取位置 杨相粒砂~相粒砂 砂硬・貝殻密集部 シルト温じり

柱状図凡例

・○層~●層の場合は粒度の粗い方の凡例を使用している



第1009回審査会合 資料1 P.309 一部修正

海上及び陸上ボーリング調査 –陸上ボーリング調査結果-

○陸域と海域の地質層序の関係を把握する目的で,沿岸域まで海域の堆積層が分布している高浜地区において陸上ボーリング調査を実施した。 〇ユニット②層に含まれる木炭の¹⁴C年代値(1,440±30~9,190±60yBP)から,ユニット②層は完新世の堆積物であると判断した。 〇ユニット④層に含まれる火山灰(Kktテフラ:32万~33万年前)から,ユニット④層は中期更新世の堆積物と判断した。



海上及び陸上ボーリング調査 - 音波探査記録との対比①-

第1009回審査会合 資料1 P.310 一部修正

〇陸上ボーリング調査により確認した地質層序と沿岸域付近まで実施した音波探査記録の地質層序を対比した。

〇沿岸域まで高分解能な音波探査を実施した高浜地区において、海域と陸域の地層の連続性を検討した結果を以下に示す。

- ・ユニット②(完新世の堆積物と判断)は,海域層序のA層に連続するものと考えられる。
- ・ユニット④(中期更新世の堆積物と判断)は、海域層序のB_{1L}層に連続するものと考えられる。
- ・ユニット⑤は、海域層序のB₂層に連続するものと考えられる。
- ・ユニット⑥は、海域層序のD」層に連続するものと考えられる。





海上及び陸上ボーリング調査 -音波探査記録との対比②-

第1009回審査会合 資料1 P.311 再掲

〇高浜地区において中期更新世の堆積物であると判断したB₁₁層について, 敷地近傍海域でも同様な年代評価が適用できるのかを確認するため, その基底の連続性を検討した。

OB_{1L}層の基底は、陸上ボーリング調査を実施した高浜地区から敷地近傍海域まで連続しており、敷地近傍海域のB_{1L}層についても中期更新世の 堆積物と判断した。また、敷地近傍海域の海上ボーリング調査結果とも整合する。



・陸上ボーリングと音波探査記録の地質層序対比結果の詳細は前頁

(6)陸上ボーリング調査 火山灰分析結果

陸上ボーリング調査

○陸域と海域の地質層序の関係を把握する目的で,沿岸域まで海域の堆積層が分布している高浜地区において陸上ボーリング調査を実施した。 ○ユニット④層に含まれる火山灰(Kktテフラ:32万~33万年前)から,ユニット④層は中期更新世の堆積物と判断した。



火山灰分析結果 2孔





0.60

0.25

0.20

0.15

0.10

0.05

0.00 ⊾ 74.00

MgO(wt.%)









0

×

78.00

80.00

76.00



・試料番号19.00-19.20の火山ガラスの主成分分析を 行った結果,文献のKktと類似しており,この火山ガラ スを含む層準をKktの降灰層準と認定した。

- 試料番号19.00-19.20におけるKktの火山ガラス主成分 火山ガラスの主成分分析結果:試料番号19.00-19.20
- × 試料番号19.00-19.20における給源不明の火山ガラス主成分

•

- + 町田・新井(2011)におけるKktに含まれる火山ガラスの主成分
- O 青木・町田(2006)におけるKktに含まれる火山ガラスの主成分

火山灰分析結果 3孔





SiO₂(wt.%)

••

*

SiO₂(wt.%)

76.00

78.0

80.00











 ・試料番号20.40-20.60の火山ガラスの主成分分析を 行った結果, 文献のKktと類似しており, この火山ガラ スを含む層準をKktの降灰層準と認定した。

- ◆ 試料番号20.40-20.60におけるKktの火山ガラス主成分 火山ガラスの主成分分析結果:試料番号20.40-20.60
- × 試料番号20.40-20.60における給源不明の火山ガラス主成分
- + 町田・新井(2011)におけるKktに含まれる火山ガラスの主成分
- O 青木・町田(2006)におけるKktに含まれる火山ガラスの主成分

火山灰分析結果 4孔





・試料番号19.90-20.10の火山ガラスの主成分分析を 行った結果,文献のKktと類似しており,この火山ガラ スを含む層準をKktの降灰層準と認定した。

- ◆ 試料番号19.90-20.10におけるKktの火山ガラス主成分 火山ガラスの主成分分析結果:試料番号19.90-20.10
- × 試料番号19.90-20.10における給源不明の火山ガラス主成分
- + 町田・新井(2011)におけるKktに含まれる火山ガラスの主成分
- O 青木・町田(2006)におけるKktに含まれる火山ガラスの主成分

火山灰分析結果 5孔



1.2-3-33

火山灰分析結果 6孔



火山灰分析結果







SiO₂(wt.%)













 ・試料番号16.40-16.60の火山ガラスの主成分分析を 行った結果, 文献のKktと類似しており, この火山ガラ スを含む層準をKktの降灰層準と認定した。

- 試料番号16.40-16.60におけるKktの火山ガラス主成分 火山ガラスの主成分分析結果:試料番号16.40-16.60
- × 試料番号16.40-16.60における給源不明の火山ガラス主成分

 \bullet

- + 町田・新井(2011)におけるKktに含まれる火山ガラスの主成分
- 青木・町田(2006)におけるKktに含まれる火山ガラスの主成分

1.2-3-34

火山灰分析結果 7孔



 ・試料番号12.40-12.60の火山ガラスの主成分分析を 行った結果, 文献のKktと類似しており, この火山ガラ スを含む層準をKktの降灰層準と認定した。

- ◆ 試料番号12.40-12.60におけるKktの火山ガラス主成分 火山ガラスの主成分分析結果:試料番号12.40-12.60
- × 試料番号12.40-12.60における給源不明の火山ガラス主成分
- + 町田・新井(2011)におけるKktに含まれる火山ガラスの主成分
- O 青木・町田(2006)におけるKktに含まれる火山ガラスの主成分

1350 1300 1200 1200 1200 1150 1150 1050 74,00 76,00 76,00 76,00 76,00 76,00 80,00 SiO₂(wt.%)







火山灰分析結果 9孔





⁺**•**₀\$

+

13.50

13.00

12.50

11.50

11.00

Al₂O₃(wt.%) 12.00

80.00

80.0

80.00

80.00





火山ガラスの主成分分析結果:試料番号10.60-10.80

試料番号10.60-10.80における給源不明の火山ガラス主成分 + 町田・新井(2011)におけるKktに含まれる火山ガラスの主成分

○ 青木・町田(2006)におけるKktに含まれる火山ガラスの主成分

1.2-3-36

(7) 敷地前面調査海域の地質層序の年代評価の一部変更の経緯

敷地前面調査海域の地質層序の年代評価の一部変更の経緯

第973回審査会合 資料2 P.232 再掲

- 〇現在の敷地前面調査海域の地質層序はP.1.2-3-2に示したものであるが,当該海域の地質層序の年代評価については,耐震安全性評価の審議(2009.6)以降に編 年の評価を一部変更している。
- ○耐震安全性評価時の審議(2009.6)以前は、B₁層を細区分していなかったことから、B₁ /B₂層境界がMIS6の侵食面に対応すると評価していた。しかし、原子力安全・ 保安院(2009)の調査(次頁)により、当社がそれまでB₁層として一括していた地層の内部に比較的強く連続性の良い反射面(内部反射面)が認められたことを契機と して、海域の地質層序の区分と年代評価を見直しすることとなり、現在の年代評価に変更した。



【耐震安全性評価の審議(2009.6)以前の評価】
【原子力安全・保安院(2009)による調査結果】





補足資料1.4-1

能登半島の段丘面調査

(1) 中位段丘 I 面 旧汀線高度調査

旧汀線高度調査 位置図



1.4-1-3

第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.4-1-3 一部修正

旧汀線高度調查 矢蔵谷A

[調査位置図]

高位段丘 I b面

高位段丘 I a面

中位段丘I面

] 砂丘

• No.1 調査位置

1 断面線



[地形断面図]

── 人工改変土

被覆層

基盤岩

23m 段丘面内緑標高

20.0m 旧汀線高度

[柱状図]

三三 シルト

✓ 粘土混じり

── 人工改変土

被覆層

基盤岩

K-Tz





K-Tz:9.5万年前

旧汀線高度調査 矢蔵谷B









旧汀線高度調查 矢蔵谷C













ピット写真

テフラの年代
(町田•新井, 2011)
AT:2.8万~3万年前

柱状図

旧汀線高度調査 百浦A



第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.4-1-7 一部修正

旧汀線高度調査 百浦B





1.4-1-8

旧汀線高度調査 赤住A

第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.4-1-8 一部修正



旧汀線高度調査 赤住B









ピット写真(No. 2)

旧汀線高度調查 I測線①



調査位置図



本測線の地質データは、1号機建設前(S60, 61年)にボーリング調査によって取得されており、コアの状況が悪く、海成堆積物の識別が困難である。



旧汀線高度調查 I測線②



旧汀線高度調査 福浦港A①





調査位置図



凡例 〔調査位置図〕 〔地形断面図〕 ── 人工改変土 高位段丘Ⅳ面 高位段丘Ⅲ面 表土 被覆層 高位段丘Ⅱ面 高位段丘 I b面 海成堆積物 高位段丘 I a面 基盤岩 23m 段丘面内緑標高 中位段丘I面 • No.1 調査位置 20.0m 旧汀線高度 1 1 断面線

旧汀線高度調查 福浦港A②



旧汀線高度調查 福浦港B



1.4-1-15

旧汀線高度調査 福浦港C①







この図は航空レーザ計測データを基に 作成した立体地図である。

調査位置図

1.4-1-16

旧汀線高度調查 福浦港C2



旧汀線高度調査 東小室







1.4-1-18

旧汀線高度調査 千の浦



旧汀線高度調査 赤神



この図は航空レーザ計測データを基に 作成した立体地図である。

調査位置図







第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.4-1-20 再掲

-> SE





1.4-1-21

K-Tz



第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.4-1-21 一部修正

旧汀線高度調査 町野





1.4-1-22

旧汀線高度調査 小牧



この図は航空レーザ計測データを基に 作成した立体地図である。

調査位置図







・AT を含む

礫混じりシルト

・海綿骨針を含む

・色調はにぶい赤褐〜褐色
・径5~10cmの亜角礫を含む

-1. Om -

-2. Om -

テフラの年代

(町田·新井, 2011)

AT: 2.8万~3万年前



露頭写真 (No. 2)

(2) 能登半島西岸の段丘面高度分布に関する検討

能登半島の段丘面高度分布

- 〇能登半島には海成段丘面が広く連続して分布し,中位段丘 I 面の段丘面内縁標高※は能登半島北部において標高約20~ 120mに分布し,全体として南下がりの傾向を示すが,敷地近傍や七尾西湾沿岸では標高約20~30mで一定であり,半島全体の下限値に相当する。
- 〇また,中位段丘 I 面の一つ上位に分布する高位段丘 I (I a) 面の分布傾向についても同様である。

〇このうち、敷地近傍を含む能登半島西岸について、段丘面高度分布と地質構造の関係を詳細に検討した(次頁以降)。



能登半島西岸の段丘面高度分布

○ 能登半島西岸において,中位段丘 I 面及びそのひとつ上位の段丘面である高位段丘 I (I a)面の分布を調査した。

・赤神崎~千の浦では、中位段丘 I 面の段丘面内縁標高は約20~60mに分布し、北上がりの傾動が認められ、2007年能登半島地震時の隆起量と段丘面内縁標高の分布パターンは調和的であることから (浜田ほか、2007)、この地震を引き起こした活断層である笹波沖断層帯(東部)による累積的な変位を示唆する。この分布傾向は、高位段丘 I 面についても同様である。

・福浦港~安部屋(敷地近傍)では、中位段丘 I 面の段丘面内縁標高は約20~30mに分布し、上記の赤神崎~千の浦と比較して、明瞭な傾動は認められない。この分布傾向は、高位段丘 I a面についても 同様である。また、この分布高度は、能登半島における後期更新世以降の非地震性隆起成分に相当すると考えられるが(<u>補足資料1.4-1</u>(2)P.1.4-1-33)、中位段丘 I 面の段丘面内縁標高に10m程度のば らつきがあること、周囲に福浦断層や兜岩沖断層が分布することを踏まえると、これらの断層による変位を含む可能性も考えられる。

・舘~滝町では、中位段丘 I 面は約30~35m, 高位段丘 I 面は約60mに分布する。敷地近傍と比較すると分布高度がやや高く、眉丈山第2断層による累積的な変位を示唆する。

- 〇 七海~巌門においては、小規模な古砂丘や古期扇状地面が分布しており、中位段丘 I 面及び高位段丘 I 面は認められない。これらの地形面においては地下の基盤岩の分布を確認しており、基盤岩上面を 海成の侵食面と仮定した場合の旧汀線高度(各地形面において海岸線に直交する方向の断面上における基盤岩上面標高の最大値)を検討した結果、その高さは約40mである(次頁以降)。周辺の段丘面と 直接対比はできないものの、高度分布が北上がりの傾向を示すことについては、これらを同時代に形成された海成の侵食面と想定した場合には、富来川南岸断層による変位を反映している可能性がある。
- なお,水準点標高の1900~2001年の累積変化量について,段丘面高度が高いエリアでは累積変化量が大きいといった傾向は認められず,段丘面高度との明瞭な対応は認められない。よって,少なくとも最近 100年の地殻変動からは,エリアごとの段丘面高度の違いが定常的な地殻変動に起因することは示唆されない。



七海~巌門における地形面の高度分布(1/6)(七海北部)

〇七海北部の地形面は,起伏のある尾根状,小丘状を呈し,無層理で淘汰のよい一様な砂層からなることから,古砂丘と判断した。 〇この地形面下の基盤岩上面標高は,最高で約44mである。



第1064回審査会合 資料1 P.238 再掲

七海~巌門における地形面の高度分布(2/6)(生神北部)

○ ○生神北部の地形面は, 起伏のある尾根状を呈し, 無層理で淘汰のよい一様な砂層からなることから, 古砂丘と判断した。 ○この地形面下の基盤岩上面標高は, 最高で約36mである。



各地点の詳細な地質調査結果については、補足資料2.4-1(3)

服部ほか(2014)を一部修正)

1.4-1-28

第1064回審査会合 資料1 P.239 再掲

七海~巌門における地形面の高度分布(3/6)(生神南部)

第1064回審査会合 資料1 P.240 一部修正

〇生神南部の地形面は,谷口を頂部として扇形に広がる形状を呈し,淘汰の悪い亜円~亜角礫層からなり,同堆積物中に陸から海への一方向 流を示す堆積構造が認められることから,古期扇状地面と判断した。 〇この地形面下の基盤岩上面標高は,最高で約40mである。



地形面区分図 (志賀町富来七海〜巌門付近, 服部ほか(2014)を一部修正)

七海~巌門における地形面の高度分布(4/6)(牛下北部)

第1064回審査会合 資料1 P.241 再掲

〇牛下北部の地形面は、谷口を頂部として扇形に広がり、それが複合する形状を呈し、淘汰の悪い亜円~亜角礫層とシルト質砂層からなること から、古期扇状地面と判断した。

〇この地形面下の基盤岩上面標高は,最高で約41mである。



七海~巌門における地形面の高度分布(5/6)(牛下南部)

第1064回審査会合 資料1 P.242 再掲

〇牛下南部の地形面は,起伏のある尾根状を呈し,無層理で淘汰のよい一様な砂層からなること,下部の砂層,礫層に陸から海への一方向流 を示す堆積構造が認められることから,古砂丘と判断した。 〇この地形面下の基盤岩上面標高は,最高で約37mである。



七海~巌門における地形面の高度分布(6/6)(巌門)

第1064回審査会合 資料1 P.243 再掲

○巌門の地形面は,起伏のある尾根状,小丘状を呈し,無層理で淘汰のよい一様な砂層からなることから,古砂丘と判断した。 ○この地形面下の基盤岩上面標高は,約28mである。



地形面区分図 (志賀町富来七海~巌門付近, 服部ほか(2014)を一部修正)

能登半島の後期更新世以降の非地震性隆起成分

第1064回審査会合 資料1 P.244 再掲

〇能登半島における後期更新世以降の地震性隆起を除く地殻変動成分について検討した。

〇能登半島全域における中位段丘 I 面の下限値は約20mである。

〇宮内(2001)では,海成段丘面の波状隆起及び傾動隆起を除いた高度を,広域変動量として説明している。これに基づくと,能登半島全域における段丘面内縁標高の下限値(約20m)は,非地震性の広域変動による隆起成分であると考えられる。



(3) 能登半島の段丘面高度分布と地質構造等との関係
第973回審査会合 資料2 P.242 一部修正

能登半島の段丘面高度分布と地質構造等との関係

〇能登半島の段丘面高度分布については、検討の結果、能登半島北部では高く、敷地近傍では低いという特徴が認められた(補足資料1.4-1 (2))。そこで、能登半島北部と敷地近傍において、地形、地質・地質構造等の特徴について整理した。

〇その結果, 能登半島北部では, 地形や地層の顕著な変位・変形が認められ, 断層に沿って直線的に連続する重力異常急変部が認められた。 一方, 敷地近傍では, そのような顕著な変位・変形や重力異常急変部は認められなかった。

〇両地域における段丘面高度分布の差は、両地域における地形、地質・地質構造等の特徴を踏まえると、活断層による地震性隆起が寄与している可能性がある。

语口	特徴							
	能登半島北部	敷地近傍						
地形 (<u>補足資料1.4-1</u> (3) P.1.4-1-36~38)	・陸域の地形は、海域の断層と 平行な北東-南西方向の海 岸線や稜線で特徴づけられ、 南東方向への傾動が顕著であ る。 ・海底には、変動地形が認めら れる。	・陸域の地形には,顕著な傾動は認められない。 ・海底には,変動地形は認められない。						
地質・地質構造 (<u>補足資料1.4−1</u> (3) P.1.4−1−39, 40)	 ・中新統に顕著な断層・褶曲構造が認められる。 ・先第三系〜鮮新統(D層)が海岸線沿いだけでなく、沖合の断層沿いに露出しており、それらの地層が断層沿いに大きく落ち込む状況や急傾斜する状況が認められる。 	・顕著な断層・褶曲構造は認め られない。 ・先第三系〜鮮新統(D層)は 海岸線沿いから緩やかに深 度を下げ,沖合では露出して いない。						
重力異常 (<u>補足資料1.4–1</u> (3) P.1.4–1–41, 42)	・海岸線に平行な活断層に沿っ て,明瞭な重力異常急変部が 認められる。	・明瞭な重力異常急変部は認 められない。						
磁気異常 (<u>補足資料1.4-1</u> (3) P.1.4-1-43)	 ・能登半島の磁気異常は、高磁化強度の火山岩が卓越する地質 分布を反映した短波長高振幅異常群が認められるが、地質構造 との明瞭な対応は認められない。 ・能登半島北部と敷地近傍に磁気異常の明瞭な差は認められない。 							
水準点標高の 経時変化 (<u>補足資料1.4-1</u> (3) P.1.4-1-44)	 ・能登半島北部と敷地近傍に定常的な地殻変動に関する明瞭な 差は認められない。 							



【地形(陸域)】

【能登半島北部】

地質構造凡例 (井上・岡村, 2010)

第四紀逆断層
 第四紀背斜
 第四紀向斜
 中新世逆断層
 中新世背斜
 中新世向斜

- 正断層

〇陸域の地形は、海域の断層と平行な北東-南西方向の海岸線や稜線で特徴づけられ、南東方向への傾動が顕著である。

【敷地近傍】

〇陸域の地形には,顕著な傾動は認められない。



能登半島の地形(航空レーザ計測によるDEMを用いて作成)

第973回審査会合 資料2 P.243 再掲

【地形(海底)】

【能登半島北部】

〇海底には、断層活動による連続的な傾斜変換線などの変動地形が認められる。

【敷地近傍】

〇海底には、連続的な傾斜変換線などの変動地形は認められない。



能登半島周辺の地形,地質構造(井上・岡村(2010)に加筆)

<u>沿岸域の地形断面</u>







使用した標高データ 陸域:国土地理院50mメッシュ 海底:日本水路境界海底地形デジタルデータ M7011 佐渡, M7012 若狭湾 (解像度50m)

【地質·地質構造】

【能登半島北部】

- 中新統に顕著な断層・褶曲構造が認められる。
- 先第三系~鮮新統(D層)が海岸線沿いだけでなく,沖合の断層沿いに露出しており,それらの地層が断層沿いに大きく落ち込む状況や急傾 斜する状況が認められる(次頁)。

【敷地近傍】

下図との重

「複範囲」

一図との重複範囲

- 顕著な断層・褶曲構造は認められない。
- 先第三系~鮮新統(D層)は海岸線沿いから緩やかに深度を下げ,沖合では露出していない(次頁)。



<u>地質断面図</u>



1.4-1-40

【重力異常】

【能登半島北部】

〇海岸線に平行な活断層に沿って,明瞭な重力異常急変部が認められる。

【敷地近傍】

〇明瞭な重力異常急変部は認められない。



平面トレンドを除去した能登半島のブーゲ異常図(金沢大学・当社作成)

能登半島の水平-次微分図(金沢大学・当社作成)

重力異常と地質構造との関係



1.4-1-42

【磁気異常】

- 〇 能登半島の磁気異常は、高磁化強度の火山岩が卓越する地質分布を反映した短波長高振幅異常群が認められるが、地質構造との明瞭な 対応は認められない。
- O 能登半島北部と敷地近傍に磁気異常の明瞭な差は認められない。



能登半島周辺の磁気異常分布図(中塚ほか(2005)に加筆)

日本の磁気異常分布図(中塚ほか(2005)に加筆)

・グリーンタフ地域では, 高磁化強度の火山岩が卓越し, これに対応して変化の激しい短波長高振幅異常群が分布する。例を上げ れば, 北海道から東北の日本海側や, 丹沢山地周辺, 能登半島から山陰沖にかけての地域である。 (牧野ほか, 1992)

1.4-1-44



○ 国土地理院の一等水準測量成果を用いて,約100年間の鉛直変動量を整理した結果,能登半島北部と敷地近傍に定常的な地殻変動に関する 明瞭な差は認められない。



相対的な累積鉛直変動量の経年変化

補足資料1.4-2

能登半島西岸域の海岸地形

(1)海岸地形調査

海岸地形から推定される完新世以降の地殻変動 一旧汀線の推定方法-

第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.4-2-2 再掲

〇 能登半島西岸域における完新世以降の地震性隆起について検討するため,現在の海岸付近に分布する離水地形や潮間帯生物遺骸化石に着目し,旧汀線の高さ及び形成要因について検討を行った。

く旧汀線の高さを示すものとして選定した指標>

【離水地形】

<u>①波食ノッチ</u>

- ・岩石海岸に分布する微地形のうち、海食洞内の波食ノッチは、海面付近で形成され、風化の影響が少なく保存されやすいことから、旧汀線の高さの指標としての信頼性が最も高いと考えられる。
- ・この波食ノッチの高度計測にあたっては、過去の海面の高さ にほぼ一致すると考えられているもっとも窪んだ点(最大後退 点:日本地形学連合、2017)を対象として行った。



海食洞内の波食ノッチ(福浦港付近)

<u>②沖積段丘面</u>

- ・中位段丘 I 面の前面に分布する沖積段丘面については, 人工改変が進んでいることから,旧汀線の高さの指標として の精度は低いものの,波食ノッチが認められない地点にお ける補間を目的に,地質調査を行った。
- ・地表付近に厚さ数mの人工改変土や被覆層が堆積していることを踏まえ、それらを取り除き、整形物質である海成層の上面もしくは波食面(基盤岩上面)を旧汀線高度として、高度計測を行った。
- ・なお,沖積段丘面の海側に分布するベンチは,現在の波浪 による影響範囲に含まれることから,旧汀線の指標として用 いない。



沖積段丘面の鳥瞰図(小浦付近) (DEMデータと空中写真から作成し、標高を3倍に拡大)



【潮間帯生物遺骸化石】

③ヤッコカンザシ遺骸化石

- ・能登半島において、広範囲にわたって分布し、中等潮位の 指標となる潮間帯生物遺骸化石(ヤッコカンザシ遺骸化石) を、旧汀線の高さの指標として選定し、高度計測及び年代 測定を行った。
- ・化石群集に高度方向の幅がある場合は、上部と下部から試 料を採取した。



ヤッコカンザシ遺骸化石(琴ヶ浜付近)

(3)波食ノッチの高さの計測

高値を測定した。

・GPS測量及びトータルステーション測量により、上記の最大後退点の標

第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.4-2-3 再掲





測量写真(福浦港付近)

1.4-2-4

海岸地形から推定される完新世以降の地殻変動 一波食ノッチの分布-

第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.4-2-4 一部修正

- 能登半島西岸域において, 波食ノッチの最大後退点の高度分布を調査した。
- 波食ノッチの最大後退点の高度は、2007年能登半島地震(以下、2007年地震と略する)の震源域では2~5m程度まで幅広く分布し、地震性 隆起の繰り返しを示唆する。
- 敷地付近~千の浦では標高約2mに集中し, 富来川南岸断層の南西部に分布高度の不連続は見られない。





第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.4-2-5 再掲

<u>(1)地形の認定</u>

・空中写真やDEMデータから作成した赤色立体地図から 地形を読みとり、中位段丘面 I 面の前面の海食崖下に 分布する平坦面で、主に海成の作用により形成された と考えられるものを選定した。



沖積段丘面の鳥瞰図(小浦付近) (DEMデータと空中写真から作成し,標高を3倍に拡大)



沖積段丘面の赤色立体地図(小浦付近)

(2)地質調査

・ボーリング、ピット及びトレンチ調査により、沖積段丘面
 下の構成層を確認した。



堆積物の特徴										
					構成物	層相				
被	崖 錐	堆	積	物	礫~シルト	角~亜角礫主体, 基質支持, 淘汰が悪い				
覆層	覆 屑		礫~シルト	亜角~亜円礫主体, 堆積構造は不明瞭, 淘汰が悪い						
	湿地	性;	堆 積	物	シルトが主体	有機質で炭化物をしばしば含む				
海	成	堆	積	物	礫や砂が主体で, シルトを含む	亜円~円礫主体で扁平礫を含む, 礫支持,礫の定向配列が認められる, 淘汰が中程度~よい				

1.4-2-6

沖積段丘面におけるピット調査の例(小浦付近)





沖積段丘面の地質断面図(上野地点)

海岸地形から推定される完新世以降の地殻変動 一沖積段丘面の分布一

第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.4-2-6 一部修正

○ 能登半島西岸域のうち,敷地付近のノッチが認められない区間を中心に,沖積段丘面の旧汀線高度の分布を調査した。

○ 敷地付近~千の浦の沖積段丘面は、地表面下に人工改変土・被覆層が分布し、旧汀線高度は標高約2mであり、傾動は認められない。

○ 沖積段丘面の旧汀線高度の分布は、波食ノッチの最大後退点の分布高度と調和的である。





沖積段丘面の高度分布図

第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.4-2-7 再掲





ヤッコカンザシ遺骸化石写真(琴ヶ浜付近)

(2)分布標高の測定

を用いて暦年補正※1を行った。

(3)年代測定

・採取試料の分布高度をGPS測量により測定した。

・試料は分析のため、ドリルで削り、化石の単体を分離した。

・年代を¹⁴C年代測定法により測定し, Marine20(Heaton et al., 2020)

※1 OxCalv4.2較正プログラム(Bronk Ramsey, 2009)を使用し,

△R=-68±20y(佐々木ほか, 2015)を用いた。



測量写真(琴ヶ浜付近)



ヤッコカンザシ遺骸化石写真(巌門付近より採取)

海岸地形から推定される完新世以降の地殻変動 -潮間帯生物遺骸化石の分布-

第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.4-2-8 一部修正

- 能登半島西岸域において, 潮間帯生物であるヤッコカンザシの遺骸化石の分布と年代を調査した。
- 潮間帯生物(ヤッコカンザシ)遺骸化石は,敷地付近~千の浦及び2007年地震の震源域において,標高0.3~2.6mに連続的に分布し,その年 代はBC1000~現世を示す。
- 生物遺骸化石の高度分布は2007年地震の隆起量を含んでいるため、それを差し引いた上で、生物遺骸化石の分布高度と年代値の関係を検討した(次頁)。



海岸地形から推定される完新世以降の地殻変動 一潮間帯生物遺骸化石に基づく海水準変動 - 第1009回審査会合 机上配布資料1

- 前頁で示した調査データについて, 生物遺骸化石の分布高度(補正値)と年代値の関係をグラフで表し, 過去3000年間の海水準の推移について検討した。
- AD1000以前では,敷地付近全域において,現在の潮間帯から+1.5m(標高2m)付近に海面があったと考えられる。このことは,先述した敷地 付近に分布する波食ノッチの最大後退点の高度や沖積段丘面の旧汀線高度が,標高約2mで一定であることと調和的である。

○ AD500以降の年代値を示す生物遺骸化石については、高密度にデータが取得された。これによると、AD1000以降は連続的に海面が低下しており、潮間帯の幅を超えるような高度分布の不連続は認められない。



2007年地震の隆起量を差し引いた生物遺骸化石の分布高度と年代値の関係

海岸地形から推定される完新世以降の地殻変動 ーまとめー

第1009回審査会合 机上配布資料1 P.1.4-2-10 再掲

- 潮間帯生物遺骸化石を用いて復元した海水準変動から, 波食ノッチ及び補完的に調査した沖積段丘面の形成要因と形成時期を推定した。
- 潮間帯生物遺骸化石のデータから推定したAD1000以前の海面の高さ(現在の潮間帯+1.5m/標高2m)は,敷地付近の波食ノッチの最大後 退点の高さや沖積段丘面の旧汀線高度と一致する。
- AD1000以前に海面安定期があり、その期間に敷地付近の波食ノッチや沖積段丘面の旧汀線が形成されたと考えられる。また、これらの地形 は、AD1000以降の海面の連続的な低下により、離水したと考えられる。

○ 敷地付近において, 波食ノッチ, 沖積段丘面から推定される旧汀線高度が標高2mに集中すること, 及びその離水プロセスは海面の連続的な 低下で説明できることから, 潮間帯の幅を超える規模の地震性隆起は認められない。



(2) 完新世の海水準変動

能登半島西岸域における完新世の海水準変動

- 能登半島西岸域に分布する海岸地形については、標高2m付近に波食ノッチや沖積段丘面の旧汀線高度が認められ、それらは連続的な海面低下により離水したと考えられる(下図)。
- 潮間帯生物遺骸化石の分布と年代から推定した海水準変動について、日本海側など他地域の研究事例との比較を行った。また、気候変動の調査結果との対応について検討した。
- その結果,日本海側の研究事例は限られたデータから海水準変動が推定されており,統一的な海水準変化の傾向は認められないが,世界 各地の海水準変動や気候変動に関する研究事例には,能登半島西岸域で推定した海水準変動と整合的なものが認められる。



・敷地付近の波食ノッチや沖積段丘面の旧汀線は、海面の連続的な低下に より離水したと考えられる。

波食ノッチ・沖積段丘面の離水に関する概念図

第973回審査会合 資料2 P.235 一部修正

【日本海沿岸の海水準検討事例との比較】

〇能登半島西岸域で推定した海水準変動について、日本海沿岸の完新世の海水準変動に関する研究事例と比較した。

〇比較対象は、過去4000年間の複数のデータから海水準変動曲線が推定されている豊島(1978)、藤本(1993)、藤(2002)とした。

Oこの3事例ともに、海水準曲線の推定に使用されたデータが限られており、旧汀線を推定する指標として、潮間帯を直接的に示さない指標も用 いている。

〇能登半島西岸域で推定した海水準変動及び上記3事例で示された海水準変動曲線には、それぞれ傾向に違いがあり、日本海沿岸における統 一的な海水準変動の傾向は認められない。これは、データの密度や旧汀線の推定に用いた指標の精度の違いが影響している可能性がある。



北陸(石川県,富山県)において推定されている海水準変動(藤(2002)に基づき作成)

【世界各地(主に太平洋沿岸)の海水準検討事例との比較】

- 〇能登半島西岸域で推定した海水準変動について、より広い範囲における汎世界的な海水準変動との関係を検討するため、世界各地で報告された完新世の海水準変動に関する研究事例と比較した。
- O比較対象は、前田ほか(2009)に基づき、日本列島と同様に極地方から離れたfar-field(巨大氷床の融解に伴うglacio-isostasyによる地表の変形の影響が少ないエリア)における研究事例とした。
- 〇その結果,各地の海水準変動には,約1000~3000年前における高海面期と,約1000年前以降における海面低下が認められ,能登半島西岸 域で推定した海水準変動と整合的である。



比較対象とした海水準変動の研究事例

記号	地域	おもな旧汀線指標	文献
(A)	オーストラリア南西部	カサネカンザシ, フジツボ	Baker et al. (2005)
(B)	オーストラリア南東部	カサネカンザシ	Baker et al. (2001)
(C)	クック諸島	サンゴ (Yonekura et al.(1988)のデータ)	Baker and Haworth (2000b)
(D)	フランス領ポリネシア	サンゴ (Pirazzoli et al.(1988)のデータ)	Baker and Haworth (2000a)
(E)	ブラジル	ムカデガイの仲間 (Angulo et al.(1999)のデータ)	Baker and Haworth (2000a)
(F)–(J)	フィリピン	サンゴ	前田ほか(2009)

【気候変動との対応の検討①】

- 能登半島西岸域で推定した海水準変動について,海水量変化への影響が強いと考えられる気候変動との対応を検討した。
- IPCCの報告書※に引用されている過去2000年間の大陸ごとの気温変化パターン(PAGES 2k Consortium, 2013)によれば、19世紀に至るまで 一貫して、すべての地域で長期的な寒冷化が認められるとされている。

○ 気候の寒冷化は、大陸氷床の拡大により海水量を減少させ海面低下を引き起こすと考えられることから、上記の傾向は、能登半島西岸域で 推定した海水準変動と整合的である。

※ IPCC第5次報告書のうち第1作業部会(自然科学的根拠)の報告書(2013年)





過去2000年間の大陸ごとの気温変化パターン(PAGES 2k Consortium(2013)を編集)



能登半島西岸域において推定した海水準変動(当社)

【気候変動との対応の検討②】

- 能登半島西岸域で推定した海水準変動について、気候変動と関連する過去2000年間の海面温度との対応を検討した。
- 過去2000年間の海面温度の復元結果(McGregor et al., 2015)によれば、AD1000~1800年における海面温度の下降傾向が最も急とされている。
- 米倉(1987)などにおいて、海面温度の低下は海水量の減少を引き起こすとされていることから、上記の傾向は、能登半島西岸域で推定した 海水準変動と整合的である。



能登半島西岸域において推定した海水準変動(当社)

【気候変動との対応の検討③】

- O 能登半島西岸域で推定した海水準変動について、気候変動と関連する過去2000年間の氷床変動との対応を検討した。
- 〇 過去2000年間における世界各地(南極大陸を除く)の氷床の前進及び後退(Solomina et al., 2016)によれば、低緯度から高緯度まで同一の 明瞭なパターンが認められ、世界的に13世紀~20世紀初期は1~1000年に比べて氷床が大きいとされている。
- 世界的な氷床の拡大は,海水量の低下を引き起こすと考えられることから,上記の傾向は,能登半島西岸域で推定した海水準変動と整合的 である。





能登半島西岸域において推定した海水準変動(当社)

補足資料2.2-1

福浦断層の地質調査データ

(1) 福浦断層周辺 段丘面調査

福浦断層周辺の段丘面調査

第1168回審查会合 机上配布資料1

P.2.2-1-3 再掲



第1168回審査会合 机上配布資料1 P.2.2-1-4 再掲

【福浦断層周辺の段丘面調査(一覧表)】

		調査方法									1	<u> </u>	/ / / / / / / / / / / / / / / /		
調宜 地点	段丘面区分		土壤	火山灰	振动 (1) 他形面	₁(m) ┃ ┃ 岩盤上面	┤備考	調査 地点	段丘面区分	調査方法	土壤	火山灰	快速。 他形面	1(m) 岩盤上面	備考
(1)	中位段丘I面	ピット. ボーリング. コ	赤褐色土壌あり	AT. K-Tz	23.4	21.7	No.1	(32)	高位段丘皿面	検土杖調査	赤褐色土壌あり	AT. K-Tz	82.0	_	
0		アサンプラー調査		,	25.9	24.1	No.2	33	高位段丘亚面		赤褐色土壌あり	AT	99.0	-	
					27.4	26.0	No.3	34)	中位段丘I面	ボーリング調査	なし	AT	27.9	26.6	
					28.5	26.7	No.4	35	中位段丘I面	ボーリング調査	なし	AT, K-Tz	24.2	22.6	
2	中位段丘I面	ピット調査	赤褐色土壌あり	AT, K-Tz	22.3	20.0	No.1	36	中位段丘I面	露頭調査	赤褐色土壌あり	AT, K-Tz	27.2	-	
					26.5	25.3	No.2	37	高位段丘 I a面	露頭調査	赤色土壌あり	K-Tz	34.0	31.2	
					26.7	24.7	No.3	20	由位的后下两	ピットギーいが調本	去想色土擁有目	Aso-4,	0.6	7.0	
3	中位段丘I面	ピット調査	赤褐色土壌あり	AT, K-Tz	16.5	14.9	No.1	- 30	中位按正工画		亦徇巴工場のり	K-Tz, SK	9.0	1.2	
					18.5	16.4	No.2	39	中位段丘I面	トレンチ調査(No.2トレンチ)	赤褐色土壌あり	K–Tz	21.5	19.2	海成堆積
					20.4	18.2	No.3	40	高位段丘 I a面	トレンチ調査(35m盤トレンチ)	赤色土壌あり	K-Tz	35.1	33.7	物確認
					23.4	21.9	No.4	(41)	高位段丘 I a面	トレンチ調査(駐車場南東方ト	赤色土壌あり	K–Tz	41.3	38.6	(礫の形
					26.0	24.4	No.5		승규에서 제품		+ 2 - 15 - 1				1 初の定重
4	中位段丘I面	ボーリング調査	赤褐色土壌あり	AT, K-Tz	18.2	18.0	No.1	(42)	高位段丘Ib面	トレンナ調査(大理川タム石库 トレンチ)	亦巴土壌あり	AI, K-Iz	51.8	49.1	を実施)
					19.9	19.1	No.2	13	山位段丘丁面	「レンフ」	<i>t</i> cl		24.0	22.5	<u> </u>
					20.5	19.8	No.3	40	<u>中位段丘</u> 1面 高位段丘1a面			AT K-Tz	34.7	32.5	1
					21.9	20.4	No.4	45	高位段丘 I a面 喜位段丘 I a面		赤褐色+憧あり		43.7	41.2	
(5), (1)	高位段丘 I a面	ボーリング調査	赤褐色土壌あり	AT, K-Tz	33.8	32.5	5No.8/10No.1	46	高位段丘工曲	ホーリング調査	赤色土壌あり	AT K-Tz	39.1	37.5	<u> </u>
					34.9	33.7	5No.9/10No.2		高位段丘工面	ホーリング調査	赤色土壌のり	AT K-Tz	40.8	37.5	<u> </u>
					37.5	34.1	⑤No.10/⑩No.3	48	高位段丘工曲	ホーリング調査	赤色土壌のノ		38.8	36.4	<u> </u>
					38.2	37.2	10No.4	49	高位段丘工曲	ホーリング調査		_	38.6	37.7	<u> </u>
6	中位段丘I面	ピット調査	赤褐色土壌あり	K-Tz	22.3	20.1	No.1	50	高位段丘工曲			_	37.2	36.1	<u> </u>
					23.3	20.9	No.2	a	高位段丘工面	ボーリング調査(FD-4孔)		×	38.9	37.7	
					25.4	24.7	No.3	6	高位段丘工面	ボーリング調査(FD-7孔)		_	39.0	38.0	
\bigcirc	中位段丘I面	コアサンプラー調査	赤褐色土壌あり	AT, K-Tz	27.4	24.7	No.1	©	高位段斤 I a面	ボーリング調査	なし	_	38.9	36.0	<u> </u>
					28.3	24.7	No.2	d d	高位段斤 I a面	ボーリング調査	赤色土壌あり	_	42.3	40.5	
8	高位段丘 I a面	露頭調査	赤色土壌あり	_	33.0	32.0	No.3	e	高位段斤Ib面		赤色土壌あり	AT. K-Tz	55.0	53.8	
9	高位段丘 I a面	ボーリング調査	赤色土壌あり	×	45.6	44.0		(f)	高位段丘Ib面	<u>ビット調査</u> ピット調査	赤褐色土壌あり	AT	57.0	56.4	
1	高位段丘 I b面	ボーリング調査	なし		46.4	45.3	No.6	(g)	高位段丘Ib面	<u>ビット調査</u>	赤色土壌あり	AT	61.0	59.7	
12	高位段丘 I a面	トレンチ調査(えん堤	赤色土壌あり	AT, K-Tz	38.6	35.7		ĥ	高位段丘Ib面	露頭調査	赤色土壌あり	—	59.6	57.7	
10	승규에도 가 풀	左	十年上校七日		50.0			(j)	高位段丘 I b面	ボーリング調査	赤色土壌あり	_	44.8	43.6	
			亦巴工壌めり		58.0	55.7		(j)	高位段丘 I b面	ボーリング調査	赤色土壌あり	_	64.4	63.7	
(14)		路期調査	ホ巴工壌めり		52.1			ĸ	高位段丘 I b面	露頭調査	赤色土壌あり	AT, K–Tz	56.2	54.7	
(15)		<u> こから調査</u>	ホ巴工壌のり	-	53.0	50.0		0	高位段丘 I b面	ボーリング調査	なし	—	58.7	58.2	
(b) (1)			ホ巴工壌のり	-	52.0	_		m	高位段丘 I b面	ボーリング調査	赤色土壌あり	—	49.0	47.7	
			ホ巴工場のり	+ -	52.0	-		n	高位段丘 I b面	ボーリング調査(OS-2孔)	赤色土壌あり	K–Tz	55.9	53.2	
(10)	高位校正10面	路明調査 マムンプニー調本	ホ巴上場のり	— К.Т.	45.0	42.0		0	高位段丘 I b面	ボーリング調査(OS-3孔)	赤色土壌あり	_	57.2	55.4	
(19)	高位校正Ⅱ圓	コアリンフラー調査 コアサンプニ 調本	ホ巴上場のり	K-1Z	84.8	83.1		Ø	高位段丘 I b面	ボーリング調査(FD-8孔)	赤色土壌あり	×	48.3	47.3	
20	高位校正単面	コアリノノフー調査 電話調本	ホ巴工場のり		79.8	78.4		(9)	高位段丘 I b面	検土杖調査	赤褐色土壌あり	AT	56.0	-	
<u>(</u>)	高位校正Ⅱ圓	路明調査 マムンプニー調本	ホ巴上場のり	+	02.0	59.6		r	高位段丘 I b面	ボーリング調査	赤色土壌あり	_	55.9	53.0	
<u>u</u> D	同位校正工画	コアサンプニー調査	<u> 小巴工壌の9</u> 去色土焼ちし		70.0	07.0		S	高位段丘 I b面	ボーリング調査	赤色土壌あり	_	59.2	57.2	
20	<u>同位权止止</u> 面	- コノリノノノー 詞重 電話 調本	赤色土壌のり		69.0	65.0		t	高位段丘 I b面	露頭調査	赤色土壌あり	—	60.2	58.5	
<u>(4)</u>	同位校正工画		<u> 小巴工壌の9</u> 去色土焼ちし		72.0	60.0		U	高位段丘 I b面	ボーリング調査	なし	_	61.6	60.8	
29 29	高位段丘山面				92.0	09.9		V	高位段丘 I b面	ボーリング調査	なし	_	51.7	51.6	
<u></u> 	<u>同位段止血</u> <u> </u> <u> </u> <u></u>		なし まの土焼ねい		03.0	02.0 70.7		W	高位段丘 I b面	ボーリング調査	赤色土壌あり	—	52.6	51.0	
28	高位投丘亚面	1日本 1日本	赤色土壌あり		78.0	-		×	高位段丘Ⅱ面	ボーリング調査	なし	—	71.4	70.3	
20	高位段丘亚面		赤色土壌のり		78.0	06.4		Ý	高位段丘Ⅱ面	露頭調査	赤褐色土壌あり	_	68.3	67.0	
30	高位投丘城面	<u>これ。</u> 家頭調杏	<u></u>	K-T7	102.0			Z	高位段丘Ⅱ面	検土杖調査	赤褐色土壌あり	AT, K-Tz	74.0	-	
3D	高位段丘亚面	▲ 本本 本 本 本 本 本 本 本 本 本 本 本 本 本 本 本 本 本		AT K-T-	89.0	†		A	高位段丘Ⅱ面	ボーリング調査	赤色土壌あり	_	74.1	72.7	
V		<u> 淡土沙喇県</u> テフニのケル/町町 並	<u>」 が間に上級のり</u> 年十 9011)		 /Tel	1	I	B	高位段丘Ⅲ面	露頭調査	赤色土壌あり	-	81.9	80.6	
							C	高位段丘Ⅲ面	検土杖調査	赤褐色土壌あり	AT	81.0	80.2		
		AT:2.8万~3万੯	手前 し	×:火山灰検	出せず			D	高位段丘 I b面	ボーリング調査	赤色土壌あり	-	48.0	46.8	
		Aso-4:8.5万~9	万年前	-:分析未実	施			E	高位段丘 I a面	ボーリング調査	赤色土壌あり	-	41.0	38.6	
		K−Tz:9.5万年前 SK:10.5万年前												2.	2-1-4

①中位段丘 I 面 段丘面調査結果





調査位置図





第1168回審査会合 机上配布資料1 P.2.2-1-6 再掲

【柱状図】



②中位段丘 I 面 段丘面調查結果



2.2-1-7

③中位段丘 I 面 段丘面調査結果






【柱状図】



第1168回審査会合 机上配布資料1 P.2.2-1-10 再掲

④中位段丘 I 面, ⑤高位段丘 I a面 段丘面調査結果



調査位置図



本測線の地質データは、1号機建設前(S60, 61年)にボーリング調査によって取得されており、コアの状況が悪く、海成堆積物の識別が困難である。



第1168回審査会合 机上配布資料1 P.2.2-1-11 再掲



柱状図

⑥中位段丘 I 面 段丘面調査結果

第1168回審査会合 机上配布資料1 P.2.2-1-12 一部修正



調査位置図







ピット写真(No. 2)

⑦中位段丘 I 面, ⑧高位段丘 I a面 段丘面調査結果

第1168回審査会合 机上配布資料1 P.2.2-1-13 一部修正



2.2-1-13

⑨高位段丘 I a面 段丘面調查結果



調査位置図



1km

深度(111)	標高	地 質	14. 100 10	土壤層位					分:	析	項	B
	(m) 45.61	柱状図	地頁名	名称	厚さ (cm)	色調	地層区分	3C 45	火山灰分	析	その	他分析
0.0	45.26	\times	シルト		0. 35	褐灰色 (10YR4/1)	耕作土	強い指圧で変形する。 草根混じりである。下部は褐色味が乏しい。	E AT 42.4			
0.50	45.11		シルト	ΠB	0.15	橙色(5YR6/6)	赤褐色土壤	強い指圧で変形しない。わずかに砂分を含む。	AT ACT	-		
1.0	44.21		シルト	ШΒ	0. 90	赤褐色 (2.5YR4/8)	赤色土壤	赤褐色(2.5YR4/8)部と不明瞭な斑状模様をなす。 強い指圧で変形しない。 0.7m付近まで白色の中粒砂分をわずかに含む。橙色 部と明瞭な斑状模様(トラ斑模様)をなす。0.8~		5	■ 遊離 結晶化	酸化鉄 指数:0.73
1 60	44.01		礫混じりシルト	ШC	0.20	明赤褐色	礫混じりシルト層	0.9mは、やや赤色味に乏しい。付近より深部は赤色	E	1	A 19	; 度:0.05
2.0	41, 11		凝灰角礫岩 (強風化)		2. 90	福~ (こぶい褐色 (7. 5YR4/4~ 7. 5YR5/4)	凝灰角礫岩 (強風化)	強い指圧で変形しない。灰褐色部をわずかに含む。 強い指圧で変形しない。灰褐色部をわずかに含む。 1.55m付近~1.6mは、径5mm以下のくさり礫をわずか に含む(含有率10%以下)。礫は、黒色・褐色等の安山 岩角礫。下位層との境界は不明瞭である。 風化により著しく酸化褐色化している。 基質は、褐色~にぷい褐色を呈する。 凝灰岩でナイフにより容易に傷がつく程に軟質化 している。礫は、褐色・オリーブ色・黒色・赤褐色等、 多様な風化色調を呈する。 安山岩角礫~亜角礫よりなる。礫も全般にナイフで 削ることができる程、風化している。碟径は、2~ 150mm以上で分級が悪い。礫含有率は70%以上。 3.0~4.5mは、径100mm以上の大礫とそれを充填する 基質(細礫)よりなる。				
5.0	40. 58	× × ×	火山礫凝灰岩 (強風化)		0. 53	赤褐~ にぷい褐色 (5YR4/8~5YR5/4)	火山礫凝灰岩 (強風化)	基質は、上位と同質であるが赤色味を帯びる。 確は、径20mm以下の安山岩角礫よりなる。 礫含有率は50%程度。	Ē			
5. 03 6. 0		× × ×	安山岩 (強風化)		0.97	にぶい橙~ 浅黄橙色 (7.5YR7/4~ 7.5YR8/4)	安山岩 (強風化)	著しく風化しており、ナイフで容易に削ることがで きる。5.5m付近までは粗粒〜細礫状の白色粒子を多 く含み、角礫質である。全体に割れ目は少なく、割れ 目沿いの脆弱化は見られない。				

ATについては混在であり降灰層準を 認定していない。

柱状図

テフラの年代 (町田・新井, 2011)

AT:2.8万~3万年前





2.2-1-14

第1168回審査会合 机上配布資料1 P.2.2-1-15 再掲

⑪高位段丘 I a面, ⑪高位段丘 I b面 段丘面調査結果



調査位置図



本測線の地質データは、1号機建設前(S60, 61年)にボーリング調査によって取得されており、コアの状況が悪く、海成堆積物の識別が困難である。

No.1は⑤地点のNo.8
No.2は⑤地点のNo.9
No.3は⑤地点のNo.10



第1168回審査会合 机上配布資料1 P.2.2-1-16 再掲



2.2-1-16

12高位段丘 I a面 段丘面調査結果



第1168回審査会合 机上配布資料1 P.2.2-1-18 再掲



③高位段丘 I b面 段丘面調査結果









近接写真(ⅡB2g1)

近接写真(ⅡB2g2)

凡例

地形断面線

高位段丘Ia面

中位段丘I面 古期扇状地面

沖積段丘面

1km



	深度 (m)	柱状図	土壤 層位 (名称)	土性あるいは 地質名	色調	土壤構造	腐植含量	硬密度	乾湿	層界の性状	斑紋	観察	51	*
(EL 52.1m) —	÷.		A1	砂質シルト	黒褐 (10YR 3/2)	粒状	多	疎	乾	不明	なし	指圧で指が入る程, 悪い。	非常に締ま	まりの程度は
	2		A2	砂質シルト	にぶい黄褐 (10YR 5/4)	弱亜角塊状	含	疎	半湿	不明	なし	指圧で跡が残る程。	締まりの	星度は悪い。
			B1	砂混じりシルト	明褐 (7.5YR 5/6)	弱亜角塊状	なし	ф	半湿	不明	なし	指圧でわずかに 較的締まってい	:跡が残る いる。	6程度に比
	0.5	17	B2	シルト質粘土	明赤褐 (5YR 4/6) にぷい黄橙 〜にぷい黄褐 (10YR 6/4-5/4)	中塊状	なし	密	半湿	不明	やや鮮明 ・まだら	指圧で跡が残ら いる。	っない程,	締まって
baa	1.0		П В2	シルト質粘土	赤褐 (2.5YR 4/8) にぶい黄橙 (10YR 7/3-6/4)	中~強塊状	なし	密	半湿	不明	鮮明 ・縦	指圧で跡が残ら いる。	っない程,	緒まって
≈ वक तक 5 तक	2.0		堆積物?	シルト質粘土	灰白 (5YR 8/2)							指圧で跡が残ら いる。	っない程,	緒まって
85 G)		-	I	1		╵ ╁ <u>┾</u> ╺┟	। भाष्य	1	I	I	I	I		I



15高位段丘 I b面 段丘面調査結果



調査位置図





近接写真(ⅡB2g)

近接写真(ⅢB2g)

16高位段丘 I b面 段丘面調査結果



調査位置図





近接写真(ⅢB2g)

近接写真(ⅡB2g)

⑪高位段丘 I b面 段丘面調査結果



調査位置図





近接写真(ⅢB2g)

18高位段丘 I b面 段丘面調査結果



調査位置図





近接写真(ⅢB2g)

⑲高位段丘Ⅱ面 段丘面調査結果





^{*} 深度0.0~0.27mは、コアサンブラーの打撃 により圧縮されているため、見掛け上コアが 欠如している。

火山灰分析結果

試料番号	火山ガラスの	形態別含有量	(/3000粒子)	重鉱物の含有	量(/3000粒子)	β石美 (/3000粒子)	特記鉱物	火山ボニュの見た実	テフラ名	
	Bw	Pm	0	Орх	GHo			又山がうへの出近年		
A00	25	0	0	2	2	0.7			- C) (2	
A01	9	0	0	1	2	0.3			- 8 %	
A02	18	0	0	3	6	0.8			- N 4	
A03	42	0	0	4	.11	0.7		1.4968-1.4999	AT混在	
A04	26	0	0	2	8	1			22	
A05	16	0	0	2	4	2			2	
A06	0	0	0	0	Û	2.5			К-Тг	
A07	0	0	0	0	0	1.4				
A08	0	0	0	0	0	0.9			-3.5	
A10	0	0	0	0	0	1.6			2.5	
A11	0	0	0	0	0	0.6			13.72	
A12	0	0	0	0	0	0.1			23	
A13	0	0	0	0	0	0.1			- 21 C	
A14	0	0	0	0	0	0			3	
A15	0	0	0	0	0	0			22	
A16	0	0	0	0	0	0			- 8. E	
	Bw:パブルウォールタイプ		Opx:斜方缝石 G	Ho:錄色普通角閃	5			- E.		
	Pm:/(122917									
	0:低発泡タイプ									

コア写真



